

3 6105 023 269 421

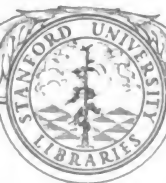


STANFORD UNIVERSITY LIBRARIES

ORD UNIVERSITY LIBRARIES · STANFORD



BRANNER
GEOLOGICAL LIBRARY



ANFORD UNIVERSITY LIBRARIES · STANF

UNIVERSITY · STANFORD UNIVE

STANFORD UNIVERSITY LIBRARIES . STAN
UNIVERSITY LIBRARIES . STANFORD UNIVE
RD UNIVERSITY LIBRARIES . STANFORD
SITY LIBRARIES . STANFORD UNIVERSITY
ES . STANFORD UNIVERSITY LIBRARIES
BRARIES . STANFORD UNIVERSITY LIBRAR
STANFORD UNIVERSITY LIBRARIES . STAN
UNIVERSITY LIBRARIES . STANFORD UNIVER
RD UNIVERSITY LIBRARIES . STANFORD
SITY LIBRARIES . STANFORD UNIVERSITY

1. The first group of people who are interested in the study of the history of the United States are the people who are interested in the history of the United States.

Figure 1. The effect of the concentration of the *Agaricus bisporus* spores on the growth of *Agaricus bisporus* and *Agaricus bisporus* spores.

100

1. The first group of people who are not in the labor force are those who are not in the labor force because they are not in the labor force.

11 12 13 14 15 16 17 18 19 20 21 22 23 24 25 26 27 28 29 30 31 32 33 34 35 36 37 38 39 40 41 42 43 44 45 46 47 48 49 50 51 52 53 54 55 56 57 58 59 60 61 62 63 64 65 66 67 68 69 70 71 72 73 74 75 76 77 78 79 80 81 82 83 84 85 86 87 88 89 90 91 92 93 94 95 96 97 98 99 100 101 102 103 104 105 106 107 108 109 110 111 112 113 114 115 116 117 118 119 120 121 122 123 124 125 126 127 128 129 130 131 132 133 134 135 136 137 138 139 140 141 142 143 144 145 146 147 148 149 150 151 152 153 154 155 156 157 158 159 160 161 162 163 164 165 166 167 168 169 170 171 172 173 174 175 176 177 178 179 180 181 182 183 184 185 186 187 188 189 190 191 192 193 194 195 196 197 198 199 200 201 202 203 204 205 206 207 208 209 210 211 212 213 214 215 216 217 218 219 220 221 222 223 224 225 226 227 228 229 230 231 232 233 234 235 236 237 238 239 240 241 242 243 244 245 246 247 248 249 250 251 252 253 254 255 256 257 258 259 260 261 262 263 264 265 266 267 268 269 270 271 272 273 274 275 276 277 278 279 280 281 282 283 284 285 286 287 288 289 290 291 292 293 294 295 296 297 298 299 300 301 302 303 304 305 306 307 308 309 310 311 312 313 314 315 316 317 318 319 320 321 322 323 324 325 326 327 328 329 330 331 332 333 334 335 336 337 338 339 340 341 342 343 344 345 346 347 348 349 350 351 352 353 354 355 356 357 358 359 360 361 362 363 364 365 366 367 368 369 370 371 372 373 374 375 376 377 378 379 380 381 382 383 384 385 386 387 388 389 390 391 392 393 394 395 396 397 398 399 400 401 402 403 404 405 406 407 408 409 410 411 412 413 414 415 416 417 418 419 420 421 422 423 424 425 426 427 428 429 430 431 432 433 434 435 436 437 438 439 440 441 442 443 444 445 446 447 448 449 450 451 452 453 454 455 456 457 458 459 460 461 462 463 464 465 466 467 468 469 470 471 472 473 474 475 476 477 478 479 480 481 482 483 484 485 486 487 488 489 490 491 492 493 494 495 496 497 498 499 500 501 502 503 504 505 506 507 508 509 510 511 512 513 514 515 516 517 518 519 520 521 522 523 524 525 526 527 528 529 530 531 532 533 534 535 536 537 538 539 540 541 542 543 544 545 546 547 548 549 550 551 552 553 554 555 556 557 558 559 560 561 562 563 564 565 566 567 568 569 570 571 572 573 574 575 576 577 578 579 580 581 582 583 584 585 586 587 588 589 590 591 592 593 594 595 596 597 598 599 600 601 602 603 604 605 606 607 608 609 610 611 612 613 614 615 616 617 618 619 620 621 622 623 624 625 626 627 628 629 630 631 632 633 634 635 636 637 638 639 640 641 642 643 644 645 646 647 648 649 650 651 652 653 654 655 656 657 658 659 660 661 662 663 664 665 666 667 668 669 670 671 672 673 674 675 676 677 678 679 680 681 682 683 684 685 686 687 688 689 690 691 692 693 694 695 696 697 698 699 700 701 702 703 704 705 706 707 708 709 710 711 712 713 714 715 716 717 718 719 720 721 722 723 724 725 726 727 728 729 730 731 732 733 734 735 736 737 738 739 740 741 742 743 744 745 746 747 748 749 750 751 752 753 754 755 756 757 758 759 760 761 762 763 764 765 766 767 768 769 770 771 772 773 774 775 776 777 778 779 780 781 782 783 784 785 786 787 788 789 790 791 792 793 794 795 796 797 798 799 800 801 802 803 804 805 806 807 808 809 810 811 812 813 814 815 816 817 818 819 820 821 822 823 824 825 826 827 828 829 830 831 832 833 834 835 836 837 838 839 840 841 842 843 844 845 846 847 848 849 850 851 852 853 854 855 856 857 858 859 860 861 862 863 864 865 866 867 868 869 870 871 872 873 874 875 876 877 878 879 880 881 882 883 884 885 886 887 888 889 890 891 892 893 894 895 896 897 898 899 900 901 902 903 904 905 906 907 908 909 910 911 912 913 914 915 916 917 918 919 920 921 922 923 924 925 926 927 928 929 930 931 932 933 934 935 936 937 938 939 940 941 942 943 944 945 946 947 948 949 950 951 952 953 954 955 956 957 958 959 960 961 962 963 964 965 966 967 968 969 970 971 972 973 974 975 976 977 978 979 980 981 982 983 984 985 986 987 988 989 990 991 992 993 994 995 996 997 998 999 1000 1001 1002 1003 1004 1005 1006 1007 1008 1009 1010 1011 1012 1013 1014 1015 1016 1017 1018 1019 1020 1021 1022 1023 1024 1025 1026 1027 1028 1029 1030 1031 1032 1033 1034 1035 1036 1037 1038 1039 1040 1041 1042 1043 1044 10

Figure 1

85 9

1. I have :

[Faint, illegible handwritten notes]

10

1998, 1999, 2000, 2001, 2002, 2003, 2004, 2005, 2006, 2007, 2008, 2009, 2010, 2011, 2012, 2013, 2014, 2015, 2016, 2017, 2018, 2019, 2020, 2021, 2022, 2023, 2024, 2025, 2026, 2027, 2028, 2029, 2030, 2031, 2032, 2033, 2034, 2035, 2036, 2037, 2038, 2039, 2040, 2041, 2042, 2043, 2044, 2045, 2046, 2047, 2048, 2049, 2050, 2051, 2052, 2053, 2054, 2055, 2056, 2057, 2058, 2059, 2060, 2061, 2062, 2063, 2064, 2065, 2066, 2067, 2068, 2069, 2070, 2071, 2072, 2073, 2074, 2075, 2076, 2077, 2078, 2079, 2080, 2081, 2082, 2083, 2084, 2085, 2086, 2087, 2088, 2089, 2090, 2091, 2092, 2093, 2094, 2095, 2096, 2097, 2098, 2099, 2100, 2101, 2102, 2103, 2104, 2105, 2106, 2107, 2108, 2109, 2110, 2111, 2112, 2113, 2114, 2115, 2116, 2117, 2118, 2119, 2120, 2121, 2122, 2123, 2124, 2125, 2126, 2127, 2128, 2129, 2130, 2131, 2132, 2133, 2134, 2135, 2136, 2137, 2138, 2139, 2140, 2141, 2142, 2143, 2144, 2145, 2146, 2147, 2148, 2149, 2150, 2151, 2152, 2153, 2154, 2155, 2156, 2157, 2158, 2159, 2160, 2161, 2162, 2163, 2164, 2165, 2166, 2167, 2168, 2169, 2170, 2171, 2172, 2173, 2174, 2175, 2176, 2177, 2178, 2179, 2180, 2181, 2182, 2183, 2184, 2185, 2186, 2187, 2188, 2189, 2190, 2191, 2192, 2193, 2194, 2195, 2196, 2197, 2198, 2199, 2200, 2201, 2202, 2203, 2204, 2205, 2206, 2207, 2208, 2209, 2210, 2211, 2212, 2213, 2214, 2215, 2216, 2217, 2218, 2219, 2220, 2221, 2222, 2223, 2224, 2225, 2226, 2227, 2228, 2229, 2230, 2231, 2232, 2233, 2234, 2235, 2236, 2237, 2238, 2239, 2240, 2241, 2242, 2243, 2244, 2245, 2246, 2247, 2248, 2249, 2250, 2251, 2252, 2253, 2254, 2255, 2256, 2257, 2258, 2259, 2260, 2261, 2262, 2263, 2264, 2265, 2266, 2267, 2268, 2269, 2270, 2271, 2272, 2273, 2274, 2275, 2276, 2277, 2278, 2279, 2280, 2281, 2282, 2283, 2284, 2285, 2286, 2287, 2288, 2289, 2290, 2291, 2292, 2293, 2294, 2295, 2296, 2297, 2298, 2299, 2300, 2301, 2302, 2303, 2304, 2305, 2306, 2307, 2308, 2309, 2310, 2311, 2312, 2313, 2314, 2315, 2316, 2317, 2318, 2319, 2320, 2321, 2322, 2323, 2324, 2325, 2326, 2327, 2328, 2329, 2330, 2331, 2332, 2333, 2334, 2335, 2336, 2337, 2338, 2339, 2340, 2341, 2342, 2343, 2344, 2345, 2346, 2347, 2348, 2349, 2350, 2351, 2352, 2353, 2354, 2355, 2356, 2357, 2358, 2359, 2360, 2361, 2362, 2363, 2364, 2365, 2366, 2367, 2368, 2369, 2370, 2371, 2372, 2373, 2374, 2375, 2376, 2377, 2378, 2379, 2380, 2381, 2382, 2383, 2384, 2385, 2386, 2387, 2388, 2389, 2390, 2391, 2392, 2393, 2394, 2395, 2396, 2397, 2398, 2399, 2400, 2401, 2402, 2403, 2404, 2405, 2406, 2407, 2408, 2409, 2410, 2411, 2412, 2413, 2414, 2415, 2416, 2417, 2418, 2419, 2420, 2421, 2422, 2423, 2424, 2425, 2426, 2427, 2428, 2429, 2430, 2431, 2432, 2433, 2434, 2435, 2436, 2437, 2438, 2439, 2440, 2441, 2442, 2443, 2444, 2445, 2446, 2447, 2448, 2449, 2450, 2451, 2452, 2453, 2454, 2455, 2456, 2457, 2458, 2459, 2460, 2461, 2462, 2463, 2464, 2465, 2466, 2467, 2468, 2469, 2470, 2471, 2472, 2473, 2474, 2475, 2476, 2477, 2478, 2479, 2480, 2481, 2482, 2483, 2484, 2485, 2486, 2487, 2488, 2489, 2490, 2491, 2492, 2493, 2494, 2495, 2496, 2497, 2498, 2499, 2500, 2501, 2502, 2503, 2504, 2505, 2506, 2507, 2508, 2509, 2510, 2511, 2512, 2513, 2514, 2515, 2516, 2517, 2518, 2519, 2520, 2521, 2522, 2523, 2524, 2525, 2526, 2527, 2528, 2529, 2530, 2531, 2532, 2533, 2534, 2535, 2536, 2537, 2538, 2539, 2540, 2541, 2542, 2543, 2544, 2545, 2546, 2547, 2548, 2549, 2550, 2551, 2552, 2553, 2554, 2555, 2556, 2557, 2558, 2559, 2560, 2561, 2562, 2563, 2564, 2565, 2566, 2567, 2568, 2569, 2570, 2571, 2572, 2573, 2574, 2575, 2576, 2577, 2578, 2579, 2580, 2581, 2582, 2583, 2584, 2585, 2586, 2587, 2588, 2589, 2590, 2591, 2592, 2593, 2594, 2595, 2596, 2597, 2598, 2599, 2600, 2601, 2602, 2603, 2604, 2605, 2606, 2607, 2608, 2609, 2610, 2611, 2612, 2613, 2614, 2615, 2616, 2617, 2618, 2619, 2620, 2621, 2622, 2623, 2624, 2625, 2626, 2627, 2628, 2629, 2630, 2631, 2632, 2633, 2634, 2635, 2636, 2637, 2638, 2639, 2640, 2641, 2642, 2643, 2644, 2645, 2646, 2647, 2648, 2649, 2650, 2651, 2652, 2653, 2654, 2655, 2656, 2657, 2658, 2659, 2660, 2661, 2662, 2663, 2664, 2665, 2666, 2667, 2668, 2669, 2670, 2671, 2672, 2673, 2674, 2675, 2676, 2677, 2678, 2679, 26

100

Journal of Management Education 30(6)

$$-\frac{1}{2} \frac{d^2}{dt^2} \left(\frac{1}{\rho} \right) \quad \text{or} \quad \frac{d^2}{dt^2} \left(\frac{1}{\rho} \right) = 0$$

1. *Phragmites australis* (Cav.) Trin. ex Steud.

[illegible]

T a s c h e n b u c h
für die gesammte
M i n e r a l o g i
mit Hinsicht auf die neuesten
E n t d e c k u n g e n

herausgegeben

von

Karl Caesar Ritter von Leonhard,

Geheimen Rathe und Professor an der Universität zu
Heidelberg.

Drei und zwanzigster Jahrgang.
I. Band.

Mit zwei Tafeln.

Heidelberg, 1829.

Akademische Buchhandlung von J. C. B. Mohr.

Z e i t s c h r i f t

f ü r

M i n e r a l o g i e.

Herausgegeben

v o n

Karl Cäsar von Leonhard,

der W. W. Dr., Geheimenrathe und Professor der Mineralogie an
der Universität zu Heidelberg.

***J a h r g a n g* 1829.**

I. Band.

Mit zwei Tafeln.

Heidelberg, 1829.

Akademische Buchhandlung von J. C. B. Mohr.

1917-1918

1917

1917-1918

1917-1918

1917

1917-1918

1917-1918

1917-1918

1917-1918

1917-1918

1917-1918

1917-1918

1917-1918

Fragmentarische Bemerkungen.

über die

geognostische Beschaffenheit der Gegend um *Coburg*.

Von

Herrn Geheimen Konferenzrath von Hoff.

Hierzu Tafel 1.

Coburg liegt im Süden des östlichen Theiles des *Thüringer Waldes*, von dem Fusse desselben ungefähr $1\frac{1}{2}$ geographische Meilen entfernt.

Im Norden der Stadt kommen in einem weiten Thale mehrere Bäche zusammen, sämmtlich vom *Thüringer Walde*: die *Iz* mit den *Wohlsbüchen* vereinigt, vom *Blefs*, durch *Ober-* und *Unter-Wohlsbach* und *Rosenau*, nimmt unweit dieses Schlosses die *Röthen* auf, die von *Oeslau*, *Mönchröthen*

und *Neustadt* hinzukommt. Dicht vor der Stadt tritt zu der *Iz* die, an Wasser-Gehalt viel geringere und mehr veränderliche, *Lauter* von *Ober-* und *Unter-Lauter*, welcher einige kleine in den *Langenbergen* über *Meeder* u. s. w. entspringende Bäche zufallen. Die, aus diesen Zusammenflüssen gebildete, *Iz* fließt westlich an der Stadt vorbei, gerade gegen Süden, in einem nicht breiten, und von niedrigen Anhöhen eingeschlossenen, Thale weiter und nimmt von da an, bis zu ihrer Vereinigung mit der *Rodach* unter *Gleusen*, fast keinen einzigen bedeutenden Nebenbach auf.

Auf der Nordseite wird das größere Hauptthal von einem langen, sich mit einem sanften Abhange in dasselbe verflächenden, Bergzuge begrenzt, den die *Langenberge* heisst. Er zieht sich aus der Gegend von *Hildburghausen* (wo die Landstrasse nach *Coburg* über ihn führt) gegen Südosten, parallel mit dem *Thüringer Walde* bis in die Gegend zwischen *Oeslau* und *Mönchröthen*. Auf diesem Striche wird er zweimal durchbrochen, durch das Thal der *Lauter* und durch das Thal der *Wohlsbüche*, oder der eigentlichen *Iz*. Das Thal der *Röthen* schneidet ihn völlig ab, wenigstens nehmen die südöstlich von diesem letzteren fortsezzenden Berge einen andern Charakter an. Sein nördlicher Abfall ist steil.

Nicht ganz parallel mit diesem Höhenzuge läuft, im Süden des Hauptthales, ein Höhenzug in der Richtung von dem Bergschlosse *Strauchhahn* nach

Coburg und *Oeslau* zu. Er bildet eine Art von Bogen, indem er in der Richtung vom Schlosse *Kallenberg* über *Meeder* am weitesten von den *Langenberg* absteht, und sich ihnen gegen *Rodach* hin etwas mehr, aber bei *Oeslau* noch weit mehr nähert. Bei dem letzteren Punkte ist das Thal ganz schmal. Auch dieser Höhenzug hat seinen steilsten Abfall gegen Norden. Gegen Süden verbreitet er sich in zahlreiche Hügel-Gruppen von kleinen Thälern durchschnitten. Die *Iz* durchbricht ihn in der Richtung von Norden nach Süden, bei der Stadt *Coburg*, die an der schmalsten Stelle des *Iz*-Thales liegt. Dicht bei derselben, zu beiden Seiten des Flusses, sind in Westen der *Judenberg*, und in Osten die Festung *Coburg* mit den ihr anhangenden Bergen, dem *Bausenberg*, *Rögensberg* und *Eckardsberg*, die höchsten Punkte dieses Höhenzuges.

Nach meinen barometrischen Beobachtungen finde ich die Stadt *Coburg* (*Judenbrücke*) 316,28 Meter über der Meeresfläche *, den großen *Juden-*

* Die Beobachtungen, aus denen diese Höhe von *Coburg* über der Meeresfläche gefunden ist, habe ich in einer kleinen — der Versammlung der Naturforscher zu *Berlin* übergebenen — Schrift »Höhen-Messung zwischen *Gotha* und *Coburg*« dargelegt. Die von mir gefundene Höhe = 973,82 Par. F. weicht beträchtlich ab, von der von *ANZBERGER* gefundenen = 903 Par. F. (*Allgem. geogr. Ephem.*; Band L.,

berg 414,6 Meter, die hohe *Bastei* auf der Festung 486,38 Meter, das östliche Ende der *Bausenberg* (südlich von *Oeslau*) 469,59 Meter, das verfallene Schloß *Lauterburg* auf den *Langenbergen* 458,2 Meter.

Die geognostische Beschaffenheit der Gegend um *Coburg* ist um deswillen merkwürdig, weil darin viele verschiedene Formationen auf einer nicht sehr großen Fläche zusammen kommen.

Gerade im Norden derselben liegt die Stelle des *Thüringer Waldes*, wo das, aus dem *Fichtelgebirge* und dem *Frankenwalde* herüberstreichende, Thonschiefer - Gebirge aufhört, und das Porphyrgebirge anfängt, das von da an den *Thüringer Wald* bis an seine westliche Spitze bildet. Dort, um die Quellen der *Werra*, zeigt sich im südlichen Abhange des Haupt-Gebirges ein einspringender, von Flöz-Gebirge ausgefüllter, Winkel, dem auf der Nordseite ein ausspringender entgegensteht *.

S. 34.) Die ARZBERGERSchen Beobachtungen sind mit korrespondirenden in *Regensburg* verglichen worden, die meinigen mit korrespondirenden von einigen nahe gelegenen Orten, und diese wieder mit denen zu *Gotha* und auf der Sternwarte *Seeberg* angestellten.

- * Ich habe schon früher (der *Thüringer Wald* v. HOFFMANN und JACOBS, zweite Hälfte, S. 318 und 322) auf diese Stelle aufmerksam gemacht.

Die das ältere Gebirge, den Porphyr und das Todt-Liegende sowohl, als den Thonschiefer umgebenden Flöz-Lagen (vom Kupferschiefer-Gebirge) folgen dieser Einbucht und ahmen die Gestalt des Haupt-Gebirges nach. Dieses thut zuerst der ältere Flöz-Kalkstein, dann der bunte Sandstein, und nach aufsen zu der Muschelkalk. Der letztere zieht sich sogar (so viel ich habe wahrnehmen können) nördlich von *Eisfeld* bis an den älteren Flözkalk hinauf, und bedeckt dort den bunten Sandstein, der erst nach *Schalkau* zu wieder hervor kommt.

Der Muschelkalk breitet sich vornämlich gegen Westen aus, und bildet das ganze *Werra*-Thal bis unterhalb *Meinungen*. Aus dieser, an den ihr eigenthümlichen Versteinerungen organischer Körper dort überaus reichen, Felsart bestehen die schon erwähnten *Langenberge*. Ihre Schichten fallen sanft gegen Süden ab, und werden dort, längs der auf der Karte gezogenen Linien, über *Adelhausen*, *Mecder*, *Ober-Lauter* u. s. w., theils von den aufgeschwemmten Lagern des Thalbodens, theils von der Keuper-Formazion bedeckt.

Der aufgeschwemmte Thalboden besteht dort, vom Fusse der *Langenberge* an bis zum Fusse des gegenüberstehenden Höhenzuges, theils aus Lehm-

Lagern, theils aus Lagern von Fluß-Geschiebe aller Gröfse, die, als Thonschiefer, Grauwacke, Kie selschiefer, lydischer Stein und Quarz, ihren Ursprung aus dem östlichen Theile des *Thüringer Waldes* deutlich zu erkennen geben. Diese, und dann und wann, doch selten, ein Stück granitischen Gesteines, sind die einzigen Geschiebe älterer Felsarten, welche das *Iz*-Thal darbietet. Endlich kommen noch, zwischen und über diesen Geschieb-Lagern, Lager von buntem Mergel vor. Diese darf man nicht mit den Mergel-Lagern der Keuper-Formation verwechseln.

Sie sind nur von diesen letzten älteren Lagern abgerissene, zerriebene, und wie man deutlich wahrnehmen kann, hier und da an einzelnen Stellen des Thales von Gewässern zusammengeführte Trümmer ohne Zusammenhang. An einigen Punkten kann in dessen das Ansehn ihrer grünen und rothen Streifen auf den ersten Blick verleiten, sie für die nachher zu erwähnenden Lager der eigentlichen Keuper-Formation anzusehen. Am Wege von *Coburg* nach *Ober-* und *Unter-Lauter* sind einige solche Stellen zu bemerken.

An der Südseite des Hauptthales, wo vom Muschelkalke nichts mehr zu bemerken ist, und diese ganz unter den Thalboden niedergegangen zu seyn scheint — dem sanften südlichen Fallen seiner Schichtung gemäß — erhebt sich sogleich die eigentliche

Keuper-Formazion mit steil ansteigenden Höhen, auf denen das Schloß *Kallenberg* und die Festung *Coburg* liegen. Von *Hildburghausen* aus, der Region des Muschelkalkes herabkommend, sieht man diese Formazion zuerst recht deutlich entwickelt, südwestlich von *Rodach* am *Fuchsberge*, 392,77 Meter über der Meeresfläche. Um *Coburg* sind ihre Lager durch viele tiefe Thal-Einschnitte und Wassersrisse entblößt, wie z. B. am *Festungsberge* auf den Wegen nach *Sonnenfeld*, nach *Ahorn*, und ganz vorzüglich an dem nach *Scheuerfeld*, auch sind sie durch einige Steinbrüche entblößt worden.

Ihr Haupt-Verhalten besteht in Folgendem. Fast horizontal liegende, oder nur wenig gegen Süden geneigte Lager von verhärtetem braunrothem und grünem Mergel wechseln mit Lagern von einem Mergel-artigen Sandsteine zu wiederholten Malen ab; und zwar so, daß der Sandstein jedesmal auf grünem Mergel ruht, und von grünem Mergel bedeckt wird, und daß sich zwischen zwei Schichten des grünen Mergels eine meist mächtigere Schicht von dem braunrothen Mergel findet. Die Mächtigkeit der einzelnen Schichten jeder Art ist verschieden.

In dem, durch den Hohlweg nach *Scheuerfeld* geöffneten, großen Profile fand ich folgende, fast horizontal, höchstens mit einem Fallen von 5° gegen SW. liegende, Schichten, vom Anfange des mit Dammerde bedeckten Thalbodens an, etwa in einer Höhe von 9 bis 10 Meter über der *Judenbrücke*.

	Mächtigkeit. Meter.
1. Rother und grüner Mergel, sehr bröckelig .	1,0
2. Mergeliger Sandstein, feinkörnig, mürbe, gelblichgrau mit grünlichen Flecken; lauter durchsichtige, ziemlich scharfeckige Quarz-Körner, der Kitt kaum bemerkbar	0,2
3. Grüner und rother, sehr bröckeliger Mergel	0,3
4. Sandstein von äußerst feinem Korne und grosser Festigkeit und Härte, beinahe körniger Quarz. Schlägt Funken am Stahle. Weisslich mit grünlichen, sparsam darin zerstreuten, Thonflecken. Hier und da ein Glimmer-Blättchen	0,15
5. Grüner und rother Mergel, sehr bröckelig .	0,15
6. Sandstein, ganz wie 2., nur etwas heller von Farbe	0,65
7. Grüner und rother Mergel, sehr bröckelig	0,3
8. Sandstein, sehr feinkörnig und stark mit grünlichem Thon-Kitt durchzogen, daher ganz grünlichgrau und fleckig; mürbe; hier und da ein kleines abgerundetes Stück Quarz darin	0,2
9. Grüner Mergel	0,05
10. Sandstein, sehr feinkörnig und fest, an vielen Stellen Funken am Stahle gebend. Röthlichweiss mit grünen Thonflecken. Der Kitt Kalk-artig, leichtes Aufbrausen mit Säuren. Auf Klüften ein lichte röthlicher, fast mehligter Ueberzug	0,08
11. Grüner und rother Mergel	0,04

Mächtig-
keit.

Meter.

12. Sandstein, fast ganz wie 8., eben so voll von grünlichem Thon, nur etwas weniger feinkörnig, sehr mürbe 0,02
13. Grüner und rother Mergel. Der grüne unmittelbar auf dem Sandsteine, nur 1 bis 2 Dezimeter mächtig, dann mächtige Lagen von ganz rothem Mergel; in diesen streichen ein paar dünne Lagen von größerer Festigkeit, davon ist die eine roth und grün gefleckt, sehr sandig, und schon beinahe ein mürber Sandstein. Auf dieser liegt eine, etwa drei Centimeter mächtige, Lage fester grünlichgrauer Mergel, der mit Säure braust 2,75
14. Sandstein, äußerst feinkörnig, ziemlich fest, hier und da Funken am Stahle gebend, grünlichgrau mit Thonflecken 0,1
15. Grüner und rother Mergel, bröckelig 0,3
16. Sandstein, sehr quarzig, weniger feinkörnig, als der aller vorhergehenden Lagen, fest, hier und da Funken gebend, mit Säure schwach aufbrausend, grüne Streifen und braunröthliche Flecken 0,3
17. Rother Mergel 2,4
18. Sandstein, höchst feinkörnig, sehr fest, durchaus Funken am Stahle gebend. Röthlichweiß, mit ganz feinen, der Schichtung parallel laufenden, grünlichen Streifen. Auf den Ablösungen ein

lichte röthlicher, mehliger Ueberzug, wie bei 10.	
Hier und da schwaches Aufbrausen mit Säuren.	0,6
19. Grüner Mergel	0,6
20. Sandstein, äußerst feinkörnig, doch ziemlich mürbe, schmuzziggrau	0,3
21. Grüner und rother Mergel	1,0
22. Sandstein, ganz feinkörnig, und durch und durch mit Mergel so stark gemengt, daß man ihn kaum noch Sandstein nennen kann; fast nur sandiger Mergel, doch gebunden und fest. Braun- roth und grün gefleckt	2,5

Von dieser Schicht an aufwärts bis zu dem Punkte, wo der Hohlweg auf die Fläche des kleinen *Judenbergs* tritt, welchen Punkt ich 60 Meter über der *Judenbrücke* gefunden habe, ist der Boden zu hoch mit Dammerde und Vegetation bedeckt, als daß man die Abwechselung und Mächtigkeit der Schichten deutlich wahrnehmen könnte. Es scheint indessen auch in diesem Zwischenraume dieselbe Abwechselung von Mergel- und Sandstein-Lagern fortzudauern.

An dem nur erwähnten Punkte der Bergfläche befindet man sich auf einem, von da in die Tiefe niedersezzenden, Lager von einem weißen Sandsteine von feinem Korne, mit sparsam eingestreuten, platten grünen Nieren von Thon, dieser wird zu Werkstücken benutzt, wozu der, in dem tieferen

Lager im Mergel vorkommende, Sandstein nicht tauglich ist. Es finden sich daher hier und da Steinbrüche darin angelegt, wie am Wege nach *Ahorn* u. s. w. Auf demselben liegt deutlich wieder der bunte Mergel; aber wie hoch er sich hinauf erstreckt, ist bei der Beschaffenheit des dortigen Bodens nicht wahrzunehmen.

Höher hinauf bis zum Gipfel des grossen *Judenberges*, 98 Meter über der *Iz*, liegt eine andere Abänderung des Sandsteines, welcher ich nachher gedenken werde.

Die sämtlichen Anhöhen, zunächst um *Coburg*, zeigen dieselbe Beschaffenheit, wie die so eben beschriebene, und überall findet man in gleicher Höhe, in welcher sich immer ein verflachter Absatz der Hügelkette zeigt, den weissen Sandstein, der weit mächtiger abgelagert ist, als die zwischen den unteren Mergel-Schichten abgelagerten Sandsteine. Unstreitig ist es dasselbe Lager, das auf der Bergfläche am Wege nach *Ahorn*, an der nach *Seidmannsdorf* zu, und am oberen Ende des *Hofgartens* zu Tage ausgeht. Da ich das obere Ende des *Hofgartens* 54 Meter über der *Judenbrücke* gefunden habe, und am *Judenberge* die obere Fläche dieses Sandsteines 60 Meter über jenem Punkte liegt, so kann man, bei der fast horizontalen Lagerung, ungefähr auf die Mächtigkeit des Sandstein-Lagers schliessen. Auch am *Festungsberge* über dem *Hofgarten* sieht man dieses Lager wieder von bunten Mergeln bedeckt.

An einigen Punkten liegen zwischen Mergel-Schichten noch Lager von Gyps. Diese Punkte indessen sind zerstreut, der Gyps bildet kein fortlaufendes Lager, sondern keilt sich da, wo er vorkommt, nach allen Richtungen hin aus. Dergleichen Lager finden sich am *Fuchsberge* bei *Rodach* und unweit *Neuses* nahe bei *Coburg*. Nur den letzten dieser Punkte habe ich näher zu untersuchen Gelegenheit gehabt.

Zwei Steinbrüche zeigen dort die Beschaffenheit der Lagerung. Sie werden durch einen, über den unverletzten Theil des Hügels führenden, Fahrweg getrennt. Der Steinbruch, auf der westlichen Seite derselben, entblößt nur die oberen Lager, ungefähr 7 bis 8 Meter vom Tage nieder, der östlich vom Fahrwege liegende ist wohl noch 24 Meter tiefer niedergetrieben.

Ich habe die Höhe dieses Hügels nicht gemessen, möchte sie aber ungefähr 8 bis 10 Meter niedriger schätzen, als die vorhin erwähnte Fläche des kleinen *Judenberges*, also ungefähr 50 Meter über der *Judenbrücke*.

Daselbst fand ich

a. im oberen Steinbruche von oben herab:

	Mächtigkeit.
	Meter.
1. Dammerde und Bruchstücke . . .	1,0
2. Lagen von bröckeligem Mergel von verschiedenen ölgrünlich und rötlichgrauen, unscheinbaren und schmuzzigen Farben. Man unterscheidet eine	

Mächtigkeit
Meter.

ziemliche Zahl solcher horizontalen Lagen von
1 Centimeter bis zu 1 Dezimeter Mächtigkeit.

Zusammen 5,0

3. Eine Lage von festem grauem Mergel, der aber
sehr zerklüftet ist, und leicht in eckige Stücke
zerfällt. Die Klüfte sind rostfarben angelaufen.
Diese Lage ist in der Mitte durch eine, ungefähr
5 Centimeter mächtige, gleichfalls horizontale,
Lage von graugrünem, weichem Thone in zwei
fast gleiche Theile getheilt 0,25

4. Einige Lagen von bröckeligem Mergel und
Thon, wie 2. 0,4

5. Eine Lage von dem festen grauen Mergel,
wie 3. 0,2

6. Lagen von graugrünlichem und anders schmutz-
zig gefärbtem Thon-Mergel, bröckelig, weich
und zerklüftet, welche mit schmalen Trümen von
weißem Fasergyps durchzogen sind. Diese
letzteren folgen zwar im Ganzen der horizontalen
Richtung, machen aber allerlei Biegungen . . . 0,6

7. Grünlichgrauer Thon-Mergel, weich . . . 0,3

8. Gyps 3,0

Der Gyps im oberen Steinbruche ist mit 3 Me-
ter noch nicht durchsunken, im unteren Steinbru-
che hingegen sieht man ihn hoch oben an der west-
lichen Wand unter den vorgenannten Lagern, in
nicht mehr, als ungefähr 5 Dezimeter Mächtigkeit
ausstehen. Unter ihm zeigen sich

b. im unteren Steinbruche folgende Lagen :

	Mächtigkeit.	Meter
9. Graugrünlicher, weicher Thon		1,2
10. Verhärteter, zerklüfteter, grauer Mergel, wie 3. und 5.		0,2
11. Schmuzziggrauer, weicher Thon-Mergel		1,2
12. Verhärteter, zerklüfteter, grauer Mergel, wie 3., 5. und 10.		0,2
13. Schmuzziggrauer, weicher Thon-Mergel		0,3
14. Mergel, wie 3., 5., 10. und 12.		0,3
15. Schmuzziggrauer Thon-Mergel		1,0
16. Mergel, wie 3., 5., 10., 12. und 14.		0,5
17. Thon-Mergel, wie 11., 13. und 15.		3,0
18. Blaulicher, bröckeliger Thon-Mergel		1,0
19. Mergel, wie 3., 5., 10., 12., 14. und 16.		0,2
20. Blaugrünlicher, weicher Thon-Mergel		1,0
21. Sandstein, bis auf		3,0
noch nicht durchsunken.		

Es scheint hiernach, daß sich im Steinbruche bei *Neuses* die Lagerung etwas anders verhält, als am *Judenberge*, *Festungsberge* u. s. w. Erstlich fehlt bei *Neuses* der weiße Sandstein (oben Nro. 22), dieses rührt indessen ohne Zweifel daher, daß der Berg bei *Neuses* nicht die Höhe erreicht, welche das weiße Sandstein-Lager einnimmt. Ist meine Schätzung richtig, und die Fläche über dem Steinbruche von *Neuses* 8 bis 10 Meter tiefer gelegen, als die Fläche des kleinen *Judenberges*, so erreicht jene allerdings diese Höhe nicht, und man

darf bei der horizontalen Lagerung sich nicht wundern, den weissen Sandstein dort nicht zu finden.

Eine zweite Verschiedenheit besteht darin, dass bei *Neuses* von der Oberfläche an, bis zu einer Tiefe von mehr als 20 Meter herab, sich blos Mergel und Thon, und gar kein Sandstein findet, der an den andern Punkten so häufig mit diesen Substanzen abwechselt, und dass die erste, in 20 Meter Tiefe sich findende, Lage von Sandstein weit mächtiger zu seyn scheint, als die zwischen jenen bunten Mergel-Schichten vorkommenden Sandstein-Lager. Wenn aber das vorher angegebene Höhen-Verhältniss nur einigermaassen richtig ist, so fällt der Steinbruch bei *Neuses* gerade in die Höhe zwischen 24 und 50 Meter über der *Judenbrücke*, also in die Region, die im Hohlwege nach *Scheuerfeld* nicht entblößt ist, und das bei *Neuses* zuerst sichtbare Sandstein-Lager liegt doch ungefähr in gleicher Höhe mit den auch dort aus den Mergeln hervortretenden Sandsteinen.

Die dritte Verschiedenheit bietet das Ansehn, und besonders die Farbe der Mergel dar. Die Abwechselung zwischen ziemlich grell tingirten rothen und grünen Mergeln (*Marnes irisées*), wie sie am *Judenberge* und an allen den übrigen Anhöhen vorkommt, und zwar in allen Höhen vorkommt, fehlt in dem Steinbruche bei *Neuses*. Dort ist aller, sowohl über, als unter dem Gypse erscheinende Mergel von schmuzziggrauer und ölgrüner, auch braunlicher Farbe.

Der Sandstein daselbst ist braunroth, bis fa
ins Violeblau, gestreift und geflammt.

Die vierte und wichtigste Verschiedenheit ist d
isolirte Vorkommen des, an den andern Bergen fe
lenden, Gypses. Dieser liegt, bei *Neuses* zwische
dem Mergel, in gleichförmiger Lagerung mit dem
selben, und allem Ansehn nach, in der Gestalt e
ner grossen Linse. Der Punkt, an welchem de
obere Steinbruch betrieben wird, dürfte ungefähr
die Mitte dieses linsenförmigen Gyps-Lagers seyn
Man kann dies daraus vermuthen, das der Gyp
im oberen westlichen Steinbruche mit 3 Meter noch
nicht durchsunken ist, das er an der westlichen
und nördlichen Wand des östlichen Steinbruches
sich nur in 5 Dezimeter Mächtigkeit zeigt, das er
die östliche Wand dieses letzteren Steinbruches gar
nicht erreicht, denn an dieser berühren sich die
Mergel-Lager, die dort über und unter dem Gypse
liegen; und das von einem weiten Fortsezzen des
selben gegen Norden, Westen und Süden auch Nichts
wahrzunehmen ist, ungeachtet nach diesen Richtun
gen hin, der Hügelzug mehrere Einschnitte hat,
welche die Mergel-Schichten entblößen. Es wäre
nicht undenkbar, das die Entfärbung des Mergels
mit dem Daseyn des Gypses in Beziehung stände.

Das Lager besteht, seiner grössten Masse nach,
aus körnigem grauem und graulichweisse Gypse.
Dazwischen sind Streifen und unregelmässige Theile
von faserigem und blätterigem Gypse. Der faserige
ist schneeweiss, der blätterige meist dunkelrauch-
grau,

grau, braunlich und schwärzlich. Auf der Grenze zwischen dem Gypse und dem Mergel, auch im Innern des Gypses, besonders auf der Grenze des körnigen mit dem faserigen, finden sich Lagen und Nester von einem fast ganz schwarzen, schmierigen Thon. Der körnige enthält hier und da sonderbare, zum Theil zirkelrund geformte, plattgedrückte Höhlungen, deren innere Fläche voll von zellenartigen Vertiefungen ist.

Es ist mir nicht gelungen, in irgend einem Theile der ganzen hier beschriebenen Keuper-Formation, Mergel sowohl, als Sandstein, eine Spur von Versteinerungen oder Abdrücken organischer Wesen zu finden; indessen sollen im Sandsteine Pflanzen-Abdrücke vorkommen.

Ueber den vorher beschriebenen Lagern, und von allen niedrigeren Höhen nicht erreicht, liegt ein überaus mächtiges Lager von einem Sandsteine, der von anderer Beschaffenheit ist, als die der unteren Lager. Er bildet den Gipfel des großen *Judenberges*, den oberen Theil des *Festungsberges*, des *Eckardsberges*, der *Bausenberge* u. s. w., doch von dem *Festungsberge* und dem *Eckardsberge* nicht die Gipfel, welche von einem nachher zu beschreibenden Gesteine eingenommen sind. Von da zieht er sich auf den höchsten Punkten, an der östlichen Seite des *Iz-Thales* hin (die gröfseren Höhen auf der westlichen, den großen *Judenberg* ausge-
J. 1829. 2

nommen, habe ich nicht besucht), verbreitet sich gegen Süden immer weiter, und bildet endlich von *Buch am Forst* an, die beträchtlichen Anhöhen, welche von *Lichtenfels* bis *Staffelstein* das *Main* Thal im Norden begrenzen, und auf denen das Schloß und vormalige Benediktiner-Kloster *Bamburg* erbaut ist. In dieser Gegend scheinen die bunten Mergel unter dieser großen Sandstein-Ablagerung ganz in die Tiefe gegangen zu seyn.

Dieser Sandstein ist bei *Coburg* grobkörniger und von mehr lockerer Textur, als der der unteren Lager, dort von schmuzziggrauer fleckiger Farbe, an einzelnen Stellen sehr Quarz-reich und Funken am Stahle gebend, aber durch ein Kalk-haltiges mit Säuren aufbrausendes, Bindemittel gekittet, das in manchen Theilen sehr vorherrschend ist. Er ist hier und da porös, und manche Höhlen sind mit durchsichtigen Kalkspath-Krystallen ausgekleidet. So zeigt er sich auf dem Gipfel des großen *Judenberges*, wo kleine Fels-Blöcke von rauher, knolliger Gestalt von demselben zu Tage stehen. An manchen Punkten gleicht er schon einem Konglomerat von mittlerem Korne, und in dieser Form findet er sich an demselben Berge, und in der kleinen Vertiefung zwischen dem *Eckardsberge* und dem hochliegenden Dörfchen *Löbelstein*. Seine Körner erscheinen größtentheils abgerundet. Sein Lager ist gegen 50 Meter mächtig, und die Abtheilung seiner horizontalen dicken Bänke ist weniger deutlich, als bei den unteren Sandsteinen.

An dem Berge, über welchen die Strasse von *Buch am Forst* nach *Lichtenfels* führt, verbreitet sich dieser Sandstein sehr weit, und bildet die ganze hohe und breite Masse dieses Berges bis nach dem Kloster *Banz*, den westlichsten Punkt davon, den ich besucht habe. Seine Beschaffenheit zwischen *Buch* und *Lichtenfels* ist dieselbe, wie bei *Coburg*, mit dem Unterschiede, daß seine Farbe, je näher er dem *Main*-Thale liegt, immer mehr aus dem Grauen in das Rostbraune und Ockergelbe übergeht, was von der Zunahme des ihm beigemengten Eisen-oxyds herrührt. Am Fusse des Berges, auf der Südseite, dem *Main* gegenüber, stehen sehr verwitterte, lockere Felsenstücke von ihm als dicke, horizontal liegende Tafeln zu Tage aus. Etwas tiefer, als diese, sieht man auch noch bunte Mergel-Schichten unter ihm liegen.

An dem oberen Theile des, mit dem vorher-erwähnten zusammenhängenden, Berges von *Banz* wird dieser Sandstein feinkörnig und dicht; er ist hier von großer Festigkeit, und liefert vortreffliche Werkstücke, wie die dortigen Gebäude bezeugen. Hier und da ist er mit sehr harten Adern durchzogen, die aus rothem, mit Quarz gemengtem, Eisensteine, oder aus eigentlichem derbem Eisenkiesel bestehen. Hier ist er von dem, zu derselben Formation gehörenden, Sandsteine des *Seeberges* bei *Gotha* nicht zu unterscheiden. Daß er der *Quader-Sandstein* mehrerer Deutscher Geognosten, oder

der Lias-Sandstein der Englischen ist, scheint mir keinem Zweifel unterworfen zu seyn.

Versteinerte organische Körper, oder Abdrücke von solchen, sind mir darin nicht vorgekommen, aber ich habe auch nicht Zeit gehabt, nach dergleichen sorgfältig zu forschen.

Dieser Sandstein nun trägt, in der Nähe von Coburg an Bergen, welche eine gewisse Höhe erreichen, noch eine andere Felsart, ein Gestein, das ich für nichts Anderes halten kann, als für eine besondere Abänderung von Dolomit.

Sie zeigt sich dort auf den flachen Rücken der höchsten Berge, des *Festungsberges*, des *Bausenberges*, des *Rögenberges*, des *Eckardsberges*, und weiter südlich, auf der östlichen Seite der *Iz*. Die Festung Coburg und das kleine Dorf *Löbelstein* stehen auf dieser Felsart. Sie gibt den Bergen, die sie bedeckt, ein eigenthümliches Ansehn, indem sie ungefähr 3 bis höchstens 5 Meter mächtig auf dem Sandsteine liegend, sich in völlig senkrechten Felsenmassen über denselben erhebt, welche von Flechten mit einer schwarzen Rinde überzogen, von ferne das Ansehn kleiner alter Mauern haben, die diese Berggipfel umgeben. Dabei sind alle diese Gipfel tafelartig abgeplattet. Man sieht daraus, daß dieses Gestein ein, höchstens 5 Meter mächtiges, ziemlich gleichförmiges Lager auf dem Sandsteine bildet. Dieses Lager kommt aber durchaus nur auf einer

gewissen Höhe vor, die an den genannten Bergen ungefähr 165 Meter über der *Judenbrücke*, oder 480 Meter über der Meeresfläche betragen mag. An allen Punkten, welche diese Höhe nicht erreichen, fehlt es. So findet man es z. B. auf dem nordöstlichen Ende der *Bausenberge* (469,59 Meter über der Meeresfläche) nicht mehr, da das westliche, mit der hohen Bastei der Festung gleich hoch liegende, Ende dieser Berge noch davon bedeckt ist. Das nordöstliche Ende des *Bausenberges* besteht aus demselben Sandsteine, der die Kuppe des großen *Judenberges* ausmacht. Dieses Lager von Dolomit ist fast völlig horizontal gelagert, vielleicht mit einer geringen Neigung gegen Süden, was ich daraus schliesse, daß ich es, eine Meile südlich von *Coburg*, auf einem Punkte wieder gefunden habe, den ich für niedriger halte, als die genannten Berge.

An der Festung *Coburg* sieht man dieses Gestein deutlich zwischen der großen Mauer vorstehen, die, rechter Hand vom Thore, den innern Hof von dem vorliegenden Zwinger scheidet. Der Fels tritt daselbst die an denselben angebaute Mauer. In den, schon etwas tiefer liegenden, Festungsgräben ist nichts mehr davon zu sehen, diese stehen ganz im Sandsteine. Deutlicher sieht man es an den kleinen Felsen, die *Teufelskanzel* genannt, und auf dem ganzen Rücken des *Rögenberges*, wo mehrere Steinbrüche darin angelegt sind. In einem derselben, dicht an der, von der Festung nach *Rögen* führenden, *Chaussée*, ist seine Auflagerung auf den Sand-

stein vollkommen deutlich sichtbar. Auch am *Eckardsberge* ist es in mehreren Steinbrüchen zu beobachten.

Die Kennzeichen dieses Gesteines sind folgende. Es ist von großer Festigkeit und schwer zersprengbar, im Ganzen doch mehr zähe, als gleichförmig hart. Die Härte ist sehr ungleich darin, da es in manchen seiner Theile nur die Härte des dichten Kalksteines, in andern die des Quarzes hat. Es charakterisirt sich nämlich überhaupt als ein Kalkartiges Gestein mit vielen fremdartigen Beimengungen und auch Beimischungen, wird auch in *Coburg* zum Kalkbrennen verwendet.

Da, wo es sich ohne sichtbare fremdartige Beimengungen zeigt, ist es von unebenem Bruche und rauhem Ansehn, mehr oder weniger voll von eckigen Höhlungen, die häufig mit rhomboedriscen grauen und weißlichen Krystallen ausgekleidet sind; bisweilen erhält auch die ganze Bruchfläche ein feinkörniges Ansehn. Die Bruchstücke sind nicht sonderlich scharfkantig. Das reine Gestein zeigt nur ein schwaches und langsames Aufbrausen mit Säuren, die Farbe ist lichte rauchgrau, bis ins Graulichweisse, und zuweilen bis ins schmutzig Pfirsichblüthrothe, wie z. B. bei *Löbelstein* an dem Felsen, auf welchem das äußerste Haus gegen SO. steht.

Am *Rögenberge*, näher nach der Festung zu, ist dieses Gestein reichlich mit Kiesel-Masse durchzogen, welche sich darin als Nester, Adern, und auch Drusen von Feuerstein, Hornstein, Karneol, Chalzedon und Quarz zeigt. Diese Kie-

sel-Beimengung nimmt an manchen Punkten so überhand, daß sie die Kalk-haltige Grundmasse fast verdrängt.

Das Lager dieses Dolomits, denn zu diesem gehört es offenbar, zeigt in seinem Innern keine Spur von regelmässiger Schichtung, sondern nur unregelmässige Zerklüftung, und mehr oder weniger Porosität. Die Zerklüftung scheint von aussen hineinzugehen, mehr der senkrechten, als der horizontalen Richtung sich nähernd. Obgleich die Hauptfarbe des Gesteines in seinem Innern die graue ist, so ist doch in der Nähe der Klüfte Alles weiss, und wie mit einer mehligten Rinde überzogen. Die der Luft zugekehrte Seite aber ist immer schwarz.

Von Ueberresten organischer Wesen habe ich — obgleich ich mir sehr viele Mühe darum gegeben, und die Punkte, an denen dieses merkwürdige Gestein liegt, sehr oft besucht habe — keine Spur entdecken können.

Von dem Dolomit in Franken unterscheidet sich der *Coburgische* sowohl in einigen seiner oryktognostischen Kennzeichen, als auch in einem Verhältnisse seiner Lagerung, indem er unmittelbar auf dem *Quader-Sandsteine* liegt, und von den Lagern der *Jura-Formazion*, die er im südlicheren *Franken* bedeckt, bei *Coburg* Nichts unter ihm wahrzunehmen ist.

Seiner Erstreckung gegen W. und O. nachzuspüren ist mir nicht vergönnt gewesen, ich habe daher auf der Karte auch nur die Punkte angege-

ben, wo ich ihn wirklich gefunden habe. Die mit gleicher Farbe bezeichnete Stelle neben *Banz* ist die, wo ich zwar nicht diesen Dolomit, aber doch die schwärzlichen Mergel des Jurakalkes gesehen habe. Die eben so illuminirte Stelle, südlich von *Staffelstein*, bedeutet den bekannten, auf dem Gipfel aus Dolomit bestehenden, *Staffelberg*. Der südlichste Punkt, an welchem ich selbst ihn gefunden habe, ist die Anhöhe zwischen *Unter-* und *Ober-Siemau*, und diese ist eben die Stelle, welche ich für niedriger halte, als die Berge, auf denen er dicht bei *Coburg* liegt.

Die ersten Spuren der Jurakalk-Formation fand ich am Fusse des Berges von *Banz*, auf der dem *Main* zugekehrten Seite. Dort liegen die schwärzlichen Mergelschiefer (*Gryphitenkalk*), die an der Luft lichte aschgrau und weißlich werden, und eine Fülle von Versteinerungen enthalten, besonders *Belemniten* mehrerer Arten, *Ammonites planulatus*, eine kleine *Nautiliten*-Art, *Inoceramus concentricus*, *Gryphites pectiniformis*, diese letzteren besonders in gewissen schwarzen Schichten ausschließlich und in ungeheurer Menge zusammengelagert, — und die Ueberreste von Reptilien, von denen unter andern das prachtvolle Gerippe eines *Ichthyosaurus* in der Sammlung Sr. Hoheit des Herzogs *WILHELM* von *Baiern*, so wie ein Kopf und andere Theile in der Sammlung

des Herrn Pfarrers GEIER zu *Banz* aufbewahrt werden.

Genaue Untersuchungen über die Lagerung dieser Mergelschiefer, und insbesondere über ihr Verhältniß zu dem mächtigen Sandstein-Lager, aus welchem der Berg von *Banz* besteht, anzustellen, dazu war mir, bei meinem dortigen Aufenthalte, nicht Zeit genug vergönnt. Eben so wenig konnte ich mir von unterrichteten Personen darüber Auskunft verschaffen, da ich den, mit diesen Verhältnissen vertrauten, und die Merkwürdigkeiten der dortigen Gegend fleißig sammelnden, Hrn. Pfarrer GEIER leider nicht anwesend fand.

Nach demjenigen, was mir der Anschein der wenig entblößten Oberfläche, auf einem nicht weit ausgedehnten Raume und in einer kurzen Frist, zeigte, würde ich geurtheilt haben, daß die schwärzlichen Mergelschiefer mit den zahlreichen Petrefakten dem Sandsteine aufgelagert seyen, und daß dieser letztere sich unter ihnen hervor, bis zum Gipfel des Berges gegen Norden erhebe. Zu dieser Ansicht macht mich auch der Umstand geneigt, daß vom Fusse des *Thüringer Waldes* an, in südlicher Richtung bis nach dem *Main* hin, alle Flöz-Schichten gegen Süden in die Tiefe fallen, und von den südlicher liegenden Jüngeren bedeckt werden; und daß sich zwischen den bunten Mergeln und dem nur erwähnten Sandsteine, in der Gegend von *Coburg*, die schwarzgrauen Mergelschiefer nicht zeigen. Indessen kann ich von den

schwärzlichen Mergelschiefern bei *Banz* dieses doch nicht mit Gewifsheit behaupten, und es kann auch seyn, daß sie dort den Sandstein unterteufen.

Am südlichen Ufer des *Main*, *Banz* gegen über, steigt die Jurakalk-Formazion sogleich in beträchtlichen Massen, dem *Staffelberg* u. s. w. empor.

Endlich habe ich noch des, in der Gegend von *Coburg* vorkommenden, Basaltes zu gedenken. Er zeigt sich, vom *Thüringer Walde* an, in der Richtung gegen Süden auf einzelnen Punkten zerstreut. Diese sind der Feldstein bei *Lengefeld* zwischen *Suhl* und *Themar*, die steinerne Kirche bei *Themar*, der kleine *Gleichberg* bei *Römhild*, der *Strauchhahn* und der *Festungsberg* von *Heldburg*; dieser besteht aus Klingstein. Außerdem ziehen sich Streifen oder Keile aus der Gegend von *Strauchhahn* nach *Rodach* herüber, wo sie unter dem Thalboden aufgesucht, und zum Chausséebau benutzt werden. Ich selbst habe diese letzteren Punkte nicht besucht. Auch von den vorgenannten Basaltbergen habe ich nur den kleinen *Gleichberg* bei *Römhild* bestiegen, doch ohne Zeit genug zu haben, seine Beschaffenheit genau zu untersuchen. Dieser aber ist so sonderbar, und der näheren Untersuchung so würdig, daß ich jeden Geognosten, der sich dieser Gegend nähert, auffordere, seine ganze Aufmerksamkeit diesem ganz eigenthümlich gestalteten Basaltberge zu schenken.

Mir ist Folgendes an demselben aufgefallen. Der Berg hat ungefähr die Form eines Kegels von elliptischer Grundfläche, und endigt oben nicht in eine Spitze, sondern in eine Schärfe. Die breiteste Stelle seines scharfen Gipfels, eine kleine Fläche, von wenigen Quadrat-Ruthen, liegt an der südlichen Ecke, dem grossen *Gleichberg* gegenüber. Sie, so wie der ganze Rücken, besteht aus grossen prismatischen Stücken von Basalt. Von hier fällt der Berg in das, zwischen beiden *Gleichbergen* befindliche, tiefe und enge Thal sehr steil herab, und diese ganze Seite ist mit einer, sich nach unten fächerförmig ausbreitenden, Masse von Basalt-Stücken aller Grössen überschüttet, auf denen kein Baum steht.

Die andern Seiten des Berges sind sehr regelmässig mit drei Ringen solcher zusammengehäuften Basalt-Blöcke umgeben, welche von jener grossen Masse an der Südseite ausgehen. Zwischen jedem dieser Ringe, — jeder ist vielleicht 40 bis 50 Schritte breit, — läuft ein Ring von dichter Waldung um den Berg herum, etliche hundert Schritte breit, in welcher man nur wenige solcher Blöcke sieht; auch der Gipfel des Berges ist mit Waldung bedeckt. Der unterste Ring besteht aus den kleinsten Stücken, der oberste aus den grössten Blöcken. Das Ganze hat wirklich das Ansehn eines riesenhaften Menschenwerks.

Obgleich die hier mitgetheilten Beobachtungen nur fragmentarisch, und zum Theil flüchtig gemacht sind; so habe ich doch um so weniger Bedenken getragen, sie bekannt zu machen, als mir genauere über die Gegend von *Coburg*, bis jetzt nicht bekannt geworden sind. Vielleicht werden die hier niedergelegten Andeutungen eine Aufforderung für bewährte Geognosten, dieser gewiss interessanten Gegend, ihre Aufmerksamkeit zu schenken, und meine Beobachtungen zu vervollständigen oder zu berichtigen.

Die Erscheinungen der Feuerberge.

Von

Herrn HUMPHRY DAVY *.

(*Phil. Transact. for 1828. Part. I.*)

Als ich, in den Jahren 1807 und 1808, die Entdeckung machte, daß die Alkalien und die Erden aus brennbaren Stoffen, mit Oxygen verbunden, bestehen, boten sich von selbst zahllose Untersuchungen dar, in Betreff der verschiedenen Theile chemischen Wissens; für einige derselben gewährte das Experi-

* In der Zeitschrift für 1828, S. 938, findet man bereits einen gedrängten Auszug dieser Abhandlung; die Wichtigkeit des Gegenstandes bestimmt uns zur umfassenden Mittheilung, für welche erst jetzt das Material uns zu Händen kam.

d. H.

ment unmittelbare Nachweisung, während andere Probleme, um gelöst zu werden, eine lange Reihe von Beobachtungen forderten, und es traten Hindernisse ein, die nicht ohne Schwierigkeit sich beseitigen ließen. In die letzte Kategorie gehörten die Folgerungen, in Betreff der geologischen Phänomene welche mit jenen Entdeckungen im Verbande standen.

Die Metalle der Alkalien und jene der, von mir untersuchten, Erden ergaben sich als sehr verbrennlich, und erlitten Aenderungen durch Luft und Wasser, selbst bei gewöhnlicher Temperatur der Atmosphäre; demnach war es nicht möglich solche auf der Erd-Oberfläche zu treffen, man hatte sie vielmehr im Innern derselben zu suchen. Einer solchen Hypothese huldigend, fiel es nicht schwer, für die vulkanischen Feuer eine Erklärung zu finden. Indem man die Metalle von Erden und Alkalien der Luft und dem Wasser aussetzte, so bot sich, durch allmähliches Abkühlen der Produkte von Verbrennung oder Oxydation der neuen entdeckten Substanzen, eine Erklärung, nicht nur für die Bildung der Laven, sondern auch für das Entstehen der Basalte und mancher andern krystallinischen Gesteine.

In einer, im Jahre 1808, bekannt gemachten Abhandlung: über die Zerlegung der Erd-Arten, entwickelte ich jene Ansichten; seit 1812 strebte ich darnach, noch mehr Ueberzeugung zu erlangen, in Betreff jenes Gegenstandes, und untersuchte zu dem Ende die vulkanischen Phänomene älterer und neuer-

rer Zeit in verschiedenen Gegenden von Europa. Ich beeile mich, einige der Resultate meiner Forschungen in Nachfolgendem mitzutheilen; sollten dieselben auch nicht geeignet seyn, das Problem der bedingenden Ursachen vulkanischer Feuer zu lösen; so werden sie dennoch, wie ich glaube, einige Aufklärung gewähren, und als Grundlage künftiger Arbeiten dienen können.

Der wirksame Feuerberg, welchen ich zur Anstellung meiner Beobachtungen benutzte, ist der *Vesuv*; und gewiss zeigt sich kein anderer für solche Absichten in dem Grade geeignet; die Nähe der grossen Stadt, die Leichtigkeit, mit welcher der Berg zu jeder Jahreszeit kann bestiegen werden, endlich die Art seines Thätigseyns, gewähren dem Forscher besondere Vortheile.

Im Frühlinge der Jahre 1814 und 1815 hatte ich verschiedene Beobachtungen über den *Neapolitanischen* Feuerberg angestellt, auf welche ich im Verfolg dieser Abhandlung, mich beziehen werde; allein der Dezember-Monat 1819, so wie die Monate Januar und Februar 1820 waren es, in welchen der Vulkan die günstigste Gelegenheit zu Untersuchungen darbot. Bei meiner Ankunft zu *Neapel*, am 4. Dezember, erfuhr ich, dafs einige Tage zuvor eine kleine Erupzion Statt gehabt hatte, und dafs ein Lavenstrom mit ziemlicher Gewalt aus einer Oeffnung im Berge, ein wenig unterhalb des Kraters, hervorgetreten war. Am 5. bestieg ich den Berg, um Krater und Lavenstrom zu erforschen.

Der Feuerschlund stieß eine solche Menge von Rauch aus, der mit Salz- und Schwefel-sauren Dämpfen gemengt war, daß es unmöglich fiel, sich demselben auf andere Weise, als windabwärts zu nähern; auch hatten in Zwischenräumen von zwei bis drei Minuten Ausschleuderungen einzelner Massen Statt. Die Lava floss aus einer Oeffnung, ungefähr 100 Yards unterhalb des Kraters, allem Anschein nach hervorgetrieben durch elastische Flüssigkeiten, und war begleitet von einem Getöse ähnlich dem einer gewaltsam ausströmenden Dampfmenge. Die Lava war vollkommen flüssig, bildete einen Strom von 5 bis 6 F. Breite, und fiel unmittelbar wieder, einem Katarakte gleich, in eine ungefähr 40 F. tiefer vorhandene Kluft, wo sich dieselbe unter einer Art Brücke, aus abgekühlter Lava bestehend, verlor; 60 bis 70 Yards weiter abwärts kam der Strom jedoch wieder zum Vorschein. An der Stelle des Ausbruchs zeigte sich die Lava beinahe weißglühend, unterhalb der erwähnten Brücke war sie von rother Farbe. Die Gewalt, mit welcher dieselbe floss, war so groß, daß der kräftige Arm meines Führers nicht vermochte eine lange Eisenstange in dem Strome aufrecht zu erhalten. Die ganze Erstreckung des Laven-Stromes, mit zwei oder drei Unterbrechungen, wo derselbe unterhalb einer abgekühlten Oberfläche floss, betrug beinahe $\frac{3}{4}$ Meilen; Wolken weißen Rauches bezeichneten seinen Lauf. Mit zunehmender Abkühlung minderte sich der Rauch, und die Lavenmasse wurde dichter,

er, aber selbst da, wo der Strom nur als bewegliches Haufwerk von Schlacken sich zeigte, war der Rauch noch immer sichtbar, jedes Fortrücken der Schlacken-Masse machte denselben deutlicher, und das Nämliche hatte Statt, so wie man die innen abglühende Lava sah.

Nachdem ich die Ueberzeugung erlangt, daß es möglich sey, sich der Lava auf eine Entfernung von 4 bis 5 F. zu nähern, und den emporsteigenden Dampf dicht bei der Mündung zu untersuchen, kehrte ich am folgenden Tage dahin zurück, versehen mit den nöthigen Geräthschaften und Hülfsmitteln, um eine Reihe von Versuchen anzustellen, sowohl über die Natur der Lava, als in Betreff der elastischen Flüssigkeiten, von denen sie begleitet war. Ich fand die Oeffnung fast in dem nämlichen Zustande, wie am vorhergehenden Tage, aber die Lava breitete sich über eine grössere Oberfläche aus, und bildete in dem hohlen Raume des Felsen, über dem sie hinabstürzte, eine Art Wirbel; man konnte dieselbe hier, leichter als aus dem Strome, vermittelst eines eisernen Schaumlöffels aufschöpfen, eben so ließen sich, mit gröfserer Bequemlichkeit, verschiedenartige Substanzen ihrem Einwirken aussetzen.

Eine der wichtigsten Fragen, über welche man Gewisheit zu erlangen suchen mußte, war: ob irgend eine Art Verbrennung Statt hätte in dem Augenblicke des Hervorbrechens der Lava aus dem

J. 1829. 5

Berg-Innern. Von lebhafterer Gluth, indem Lava die Luft berührte, zeigte sich Nichts; so wenig glühte sie stärker, wo dieselbe, in eine Schaumlöffel von Eisen, in die Luft erhoben wurde. Ich war bemüht, von dieser Thatsache jeden Zweifel zu entfernen; zu dem Ende wurde eine kleine Menge flüssiger Lava in eine wohl verschlossene Glasflasche gebracht, auf deren Boden Kiesel befindlich war. Ich verschloß das Gefäß augenblicklich, und untersuchte die Luft bei meiner Rückkehr. Eine gewisse Menge davon, mit eben so viel Salpeter zusammengebracht, zeigte genau dieselbe Wirkung, wie eine gleiche Menge gemeine Luft, die man in eine andere Flasche auf dem Berge gesammelt hatte.

Auf die Laven-Oberfläche wurde Salpeter, wohl in ganzen Stücken, als in Pulverform gebracht. Nachdem das Salz geschmolzen war, nahm die Lebhaftigkeit des Glühens der Lava Etwas zu, aber keineswegs in dem Grade, daß man die Erscheinung hätte der Gegenwart eines verbrennlichen Stoffes in einiger Menge zuschreiben können. Als Versuch mit einer Laven-Quantität wiederholt wurde, die mit dem Eisenlöffel herausgenommen wurde, so schien es, daß die Entwicklung der Hitze theilweise von der Peroxydation des Eisenoxydes, und von der Verbindung des Kalis mit dem Salpeter, mit der erdigen Basis der Lava, herrühre, denn wo der Salpeter geschmolzen war, hatte sich die Farbe aus dem Olivengrünen zum Braunen verändert.

andelt. Die befragte Schlussfolge fand weitere Stigung in dem Umstande, daß chlorsaures Kali, Lava gestreut, das Glühen nicht in dem Grade mehrte, wie solches der Salpeter that. Als man einen Holzstab in eine Laven-Masse gebracht, so, auf deren Oberfläche nur Etwas von kohliger Erde zurückblieb, so wurde, durch darüber gethanen Salpeter, oder durch chlorsaures Kali ein stärkeres Glühen verursacht. Eine geringe Menge rother Lava wurde in Wasser gethan, und mit einer von Wasser erfüllten, Flasche das entweichende Gas aufgefangen; zwar war die Quantität des Gases nur unbedeutend, allein sie reichte hin, bei der später vorgenommenen Analyse den Beweis zu liefern, daß von nichts Anderem, als von atmosphärischer Luft die Rede sey, welche nur wenig Sauerstoff in sich zeigte, als die aus kochendem Wasser entwich. Ein Kupferdraht von $\frac{1}{20}$ Zoll im Durchmesser, und ein Silberdraht von $\frac{1}{30}$ Zoll, in die Lava, da, wo dieselbe zu Tag trat, gebracht, schmolzen augenblicklich; dagegen wurde ein Eisendraht von $\frac{1}{5}$ Zoll Durchmesser, mit einem Eisendraht von ungefähr $\frac{1}{30}$ Zoll Stärke, 5 Minuten in den Lavenstrom gehalten, nicht geschmolzen, und es entwickelte sich auch kein Geruch nach schwefeltem Wasserstoffgas, wenn man Salzsäure darauf einwirken ließ. Ein Trichter aus Zinn, mit kaltem Wasser erfüllt, wurde über die Dämpfe gehalten, die mit so großer Heftigkeit aus der Oeffnung sich entwickelten, woraus die Lava hervor-

Berg-Innern. Von 1
Lava die Luft berü
so wenig glühte sie
Schaumlöffel von
Ich war bemüht
fel zu entfernen
Menge flüssi

Glasflasche
befindlich

lich, ur

Eine

peter

na

r

näherer

kommenem

sche

und

lichst

aus

die

die

pfen.

zeigte

Oxygen

lensäure

der

sten

die

solche

che Verdicht

te des Tri

samner

schl

sch

saure

amlichen Trichter in d.

der Lava, an der Stelle, wo sie

oben erwähnt, unter der Brücke ver

wurde kein Fluidum auf die Lava nieder

sondern sie bedeckte sich mit einer

Pulver, das Geschmack und andere Eigen

schaften des gewöhnlichen Kochsalzes hatte, und be

Untersuchung sich auch als dieses, in voll

kommenem Reinheits-Zustande, ergab. Eine Fla

sche mit Wasser, ungefähr $\frac{3}{4}$ einer Pinte haltend

und mit langem engem Halse versehen, wurde mög

lichst schnell unmittelbar über der Oeffnung umgestürzt

aus welcher die zusammengepressten Dämpfe durc

die Lava hervorbrachen, und man versah sogleich

die Oeffnung der Flasche wieder mit einem Pfü

Die später vorgenommene Analyse der Luf

zeigte dieselbe als zusammengesetzt aus neun Theilen

Oxygen und einundneunzig Theilen Stickgas; von Koh

lensäure keine merkbaren Spuren. In dem Dampfe, de

der Oeffnung entstieg, nahm man nicht den gering

sten Geruch nach Schwefelsäure wahr, auch hatten

die salzsauren Dämpfe nicht den Stärkegrad, daß

solche unangenehm einwirkten; allein während der

Viertelstunde, in

flüchten, wer

Rauch

und:

38

auf, je nachdem

seine weiteste

Strecke ungefähr

Zeit waren

Thätigkeit.

Asche

em-

ssen

a-

ich litt in

urde, weiter abwärts

diese Wirkung nicht vorübergehend,

hinderten mich, einen ganzen Monat hindurch

Berg wieder zu besteigen.

Am 6. Januar besuchte ich den *Vesuv* abermals.

Das Ansehn der Lava zeigte sich beträchtlich ver-

ändert; die Mündung, der dieselbe am 5. Dezem-

ber entströmte, war geschlossen, und der Strom

floss ruhig und ohne Getöse aus einer Kluft abge-

kühlter Lava, ungefähr 300 F. abwärts gegen das

Berg-Gehänge zu. Die Hitze hatte augenfällig ab-

genommen an Stärke. Mit Salpeter wiederholte Ver-

suche gaben das nämliche Resultat; Silber und Pla-

tin, der Lava ausgesetzt, erlitten nicht die geringste

Änderung in Absicht ihrer Farbe. Ich sammelte

die Sublimazion aus verschiedenen Theilen der ab-

gekühlten oberen Lava. Das Gestein, in der Nähe

der alten Mündung, war ganz mit weissen, gelben

und röthlichen salzigen Substanzen bedeckt. In ei-

ner Höhlung fand ich große salinische Krystalle, de-

ren Farbe sich in Etwas dem Purpurrothen näherte;

die weitere Untersuchung ergab solche als bestehend

aus salzsaurem Natron mit einem geringen Antheil

von salzsaurem Kobalt. Die übrigen Sublimazionen

waren größtentheils Steinsalz, salzsaures Eisen, Et-

was schwefelsaures Natron, und eine Prüfung, vermittelst der salzsauren Platina, führte zum Erkennen geringer Mengen von schwefel- oder salzsaurem Kali, und durch Ammoniak-Soluzion wurde Etwa wenig Kupferoxyd entdeckt.

Im Verlauf der Monate Januar und Februar besuchte ich den Gipfel des *Vesuv* zu verschiedenen Malen. Am 26. Januar war die Lava beinahe in Zustande des Weißglühens, in einer Kluft sichtbar nahe an der Stelle, wo sie aus dem Berge hervortrat. Ich brachte in der Kluft Salpeter in große Menge auf die Lava; die Erscheinungen waren dänämlichen, als wenn man das Experiment mit Lava anstellte, welche an die freie Luft gebracht worden. Das Aussehn der Sublimationen hatte beträchtliche Aenderungen erlitten; in der Nähe der Mündung zeigten sich dieselben blau und grün gefärbt durch Kupfersalze; salzsaures Eisen war noch immer in großer Menge vorhanden.

Es ist bereits erwähnt worden, daß am 5. die Ausblühungen auf der Lava aus reinem Kochsalz bestanden in der Sublimazion, am 6. Januar beobachtet, zeigte sich schwefelsaures Natron und Spuren von schwefelsaurem Kali. Die am 26. Januar von mir gesammelten Ausblühungen enthielten die erste dieser Substanzen in bei weitem beträchtlicherer Menge.

Vom 5. Dezemb. bis zum 20. Febr. floss die Lava in größerer und geringerer Menge, so, daß, zur Nachtzeit, ein Strom glühender Materie stets sichtbar war mehr und weniger unterbrochen durch abgekühlte

Lava. Der Strom änderte seinen Lauf, je nachdem ihm Hindernisse in den Weg traten; seine weiteste Erstreckung, von der Quelle an, betrug ungefähr eine Meile. Während dieser ganzen Zeit waren beide Krater in nicht unterbrochener Thätigkeit. Der grössere Feuerschlund warf glühende Asche und Steine zu einer Höhe von 290 bis 500 F. empor; aus dem kleineren Krater stiegen Dampfmassen mit grosser Gewalt aufwärts. So oft man dem Krater sich nahen konnte, zeigte sich derselbe überrundet mit salinischen Substanzen; am 6. Januar führte der Weg nach dem Rande des kleinen Kraters durch eine Masse lockeren, salinischen Materials, vorzüglich aus Kochsalz bestehend, und gefärbt durch salzsaures Eisen. Man vermochte, selbst in grosser Entfernung, mit Leichtigkeit den Dampf zu unterscheiden, welcher aus dem einen der Kratere sich entwickelte, und die erdigen Stoffe, die der andere ausschleuderte. Zur Tageszeit erschien der Dampf weiss und bildete Wolken von derselben Farbe, welche das Morgen- und Abendlicht in den reinsten rothen und orangengelben Nuanzen zurückwarfen. Die erdartigen Ausschleuderungen zeigten sich immer als schwarzer Rauch, bildend dunkle Wolken; nur zur Nachtzeit, im Augenblicke des Ausbruches, waren sie höchst lichtvoll.

Am 20. Februar begann der kleine Krater, welcher bisher blos Dämpfe und elastische Substanzen entwickelt hatte, Steine auszuwerfen, beide Schlünde waren vom 20. bis zum 23. mehr als gewöhnlich

thätig. In der Nacht vom 23. spürte man eine stürzende Erschütterung, und gleichzeitig entstieg der *Vesuv* eine Säule entzündeter Stoffe, deren Höhe wenigstens jener des Berges von seiner Basis gleichkam; der ganze Horizont war, ungeachtet des hellen Mondscheines, sehr erleuchtet, theils durch das direkte vulkanische Licht, theils durch jenes, welches die Wolken oberhalb der Säulen, aus feinem Material bestehend, zurückwarfen. Verschiedene Ausbrüche ähnlicher Art, jedoch in kleinerem Mafsstabe, folgten in Zwischenräumen von $1\frac{1}{2}$ 2 Minuten; Symptome von Erdbeben zeigten sich jedoch nicht mehr, und eben so wenig war irgend ein Getöse hörbar. Wie es das Ansehn hatte, die Lava an der Ausbruchsstelle breiter; augenblicklich hatte ein neuer Strom zur rechten Seite des alten einen neuen Ausweg gebahnt. Am Morgen des 24. begab ich mich nach dem Berge; allein es war nicht möglich, den Gipfel, welcher mit Wolken überdeckt war, zu erreichen, eben so wenig konnte man die Mündung untersuchen, aus der die Lava hervortrat. Da, wo der Strom endigte, hatte derselbe eine Breite von ungefähr 50 bis 100 F. Das Aussehn kam durchaus jenem des Stromes gleich, der schon seit längerer Zeit geflossen hatte. Er sammelte die verdichteten salinischen Materien, welche auf manchen Schlacken-Massen sich befanden, die der Strom fortgeführt, und an seinem Rande niedergelegt hatte. Ihre Beschaffenheit war im Allgemeinen dieselbe, wie jene der am 26. Januar beobachteten.

1, jedoch zeigte sich mehr schwefelsaures Natrium und weniger salzsaures Eisen.

An diese beobachteten Thatsachen reihe ich einige Bemerkungen über den Zustand des Vulkans an, welche in andern Perioden.

Als ich im Jahre 1814 mich zu *Neapel* befand, sah ich den Krater das Aussehen eines ungeheuren, am Ende eines geschlossenen Trichters, mit einigen kleinen, spärlich ausströmenden, Oeffnungen; auf der Seite der *Torre del Greco* war eine große Oeffnung, aus welcher Flammen, bis zu einer Höhe von wenigstens 60 Yards, emporstiegen, dabei hörte man ein heftiges zischendes Getöse. Dieses Phänomen dauerte während der ganzen drei Wochen, an, die ich in *Neapel* verlebte. Unmöglich konnte man sich dem Feuer genugsam nähern, um Gewissheit zu erlangen, über die Resultate Statt gehabter Wirkungen; nur eine beträchtliche Dampfmenge stieg an jener Stelle empor. Der, vom Wind uns zugeblasene, Dampf verrieth durch den Geruch seinen Gehalt an Schwefel-, als an Salzsäure. Von kohlenstoffhaltiger Materie gab der Rauch, durch seine Färbung, nichts zu erkennen. Eben so wenig zeigte sich irgend ein Niederschlag der Art auf den gelben und weissen salinischen Materien, von welchen der Krater umgeben war, und die ich, bei genauer Prüfung, vorzüglich aus schwefelsaurem und salzsaurem Ammonium, so wie aus salzsaurem Eisen bestehend, fand; einzelne Theile hatten auch einen beträchtlichen Gehalt von salzsaurem Ammonium.

Im März 1815 war das Aussehen des Kraters gänzlich verschieden. Eine Oeffnung nahm man darin nicht wahr; während des Zeitraumes mehrerer Minuten blieb derselbe ganz ruhig, dann folgten ungemein heftige Explosionen, wodurch flüssige Lava und glühende Steine und Asche auf eine Höhe von mehrere hundert Fufs in die Luft geschleudert wurden. Den Ausbrüchen ging ein unterirdischer Donner voran, welcher aus grosser Ferne zu kommen schien, und zuweilen eine Minute lang anhielt. Während meiner viermaligen Besuche des Feuerschlundes, im Laufe des März - Monats, war es mir endlich gelungen, die Heftigkeit der Erupzion aus der Beschaffenheit eines Schalles zu schätzen: lauter und lange anhaltender unterirdischer Donner verkündigte einen beträchtlichen Ausbruch. Vor der Erupzion zeigte sich der Krater vollkommen ruhig; sein Boden, scheinbar ohne Oeffnung, war mit Asche überlagert. Bald darauf vernahm man, wie aus grosser Ferne, ein unterirdisches Rollen; allmählich näherte sich das Getöse, und ähnelte einer, unter den Füfsen des Beobachters losgebrannten, Artillerie - Salve. Nun fing die Asche an sich zu erheben, und wurde, von dem Boden des Kraters an, mit Rauch verbunden, emporgeschleudert, zuletzt erfolgten äufserst heftige Ausbrüche von Lava und von entzündeten Stoffen. So wie die letztere Erscheinung Statt fand, hatte es das Aussehn, als füllten die, dem Krater hinabrollenden, Aschen-Theile und Steine dessen Mündung, so, daß man

glauben mußte, die entzündeten und elastischen Materien seyen seitwärts entladen worden; das Innere des Kraters ging wieder zum früheren Zustande über.

Ich wende mich zu einigen Bemerkungen über die Theorie dieser Phänomene.

Außer Zweifel scheint, daß keine von den, in früherer Zeit, zur Erklärung der vulkanischen Feuer angenommenen chemischen, Ursachen als wahr gelten dürfe. Unter jenen Hypothesen hatte sich, wie bekannt, die von einem Kohlenbrande ausgehende am meisten verbreitet; allein gerade diese ist am wenigsten zur Erklärung des Phänomens geeignet. Man denke sich die Mächtigkeit einer Kohlen-Schicht noch so bedeutend, nie würde ihre Verbrennung, unterhalb der Oberfläche, eine so gewaltige Hitze zu erzeugen vermögen. Denn das Entstehen von kohlen saurem Gas, bei dem nicht vorhandenen Zutritte der Luft, mußte stets hindernd auf den Prozeß einwirken; auch ist es kaum möglich, daß kohlige Materien, wollte man solche als Ursachen gelten lassen, nicht in der Lava vorhanden seyn, und sich mit den salinischen oder wässerigen Produkten aus den Kratern entwickeln sollten. In *England* kennt man häufige Beispiele von Kohlen-Lagern, die lange Zeit gebrannt haben; allein die Resultate derselben waren nur zusammengebackener Thon und Schiefer, nie wurden Produkte, ähnlich denen der Lava, erzeugt.

Wäre LEMERY's Ansicht wahr, daß die Einwirkung von Schwefel auf Eisen die bedingenden Ursachen vulkanischer Feuer seyn dürften, so müßte nothwendig schwefelsaures Eisen unter den Erzeugnissen eines Vulkanes vorherrschen; dieß ist jedoch keineswegs der Fall, auch genügt die Einwirkung des Schwefels auf die gewöhnlichen Metalle durchaus nicht zur Erklärung der Erscheinung.

Läßt man es als erwiesen gelten, daß vulkanische Feuer in ihrer Wirksamkeit, und in den ruhigen Zwischenräumen, die sie zeigen, sehr mächtige chemische Akzionen verrathen, so dürfte man allerdings geneigt seyn, dieselben chemischen Ursachen zuzuschreiben; allein für Phänomene von so großartigem Maßstabe müßte eine ungeheure Material-Menge thätig gewesen seyn, auch wäre es nothwendig, daß die vulkanischen Produkte über die Natur der Substanzen, die ursprünglich gewirkt haben, einige Aufklärung gewährten. — Welche sind aber diese Erzeugnisse und Gemenge von Erden im Oxydations- und Schmelzungs-Zustande, die erlittene heftige Entzündung anzeigen? Wasser und salinische Substanzen, jenen ähnlich, welche aus dem Meereswasser, oder aus der Luft abstammen könnten, umgewandelt auf eine Weise, wie solches bei der Bildung feuerbeständiger Materien zu erwarten gewesen. — Nun liefse sich aber einwenden, daß, wenn die Oxydation der Erd-Metalle als bedingende Ursache der Phänomene gelten dürfte, doch einige dieser Substanzen hin und wie-

der in der Lava vorhanden seyn müßten, oder daß die Verbrennung stärker geworden wäre, in dem Augenblicke, als die Materien in die Atmosphäre übergingen. Einer solchen Einwendung kann man jedoch entgegenstellen, wie es augenfällig ist, daß die Umwandlungen, welche vulkanische Feuer veranlassen, in ungeheuren unterirdischen Weitungen vor sich gehen, und daß der Zutritt der Luft auf die thätigen Substanzen lange zuvor Statt hat, ehe dieselben die äußere Oberfläche erreichen.

Ohne Zweifel ist der Boden unter der *Solfatara* hohl, und aller Wahrscheinlichkeit nach hat ein unterirdischer Verband zwischen diesem Krater und jenem des *Vesuv* Statt; denn wenn der *Vesuv* thätig ist, so zeigt sich die *Solfatara* vergleichungsweise ruhig. Ich untersuchte die Mündung der letzteren am 21. Februar 1820, zwei Tage früher, ehe der *Vesuv* in höchster Wirksamkeit sich befand. Die Dampfsäulen, welche in der Regel, sobald der Berg ruhig ist, in großer Menge emporsteigen, waren kaum sichtbar, und ein, in die Mündung geworfenes, Papierstück erhob sich nicht wieder, so, daß Alles auf einen abwärts ziehenden Luftstrom hinwies *.

* In den Jahren 1814, 1815 und im Januar 1819, als der *Vesuv* im ruhigen Zustande war, sah ich die *Solfatara* in großer Thätigkeit; gewaltige Dampfmassen und Etwas geschwefeltes Wasserstoffgas entstiegen derselben.

als die Oxydazion der Metalle, welche die Berge der Erden und Alkalien bilden; allein dabei nicht unbeachtet bleiben, daß, nach Betrachtung entlehnt aus thermometrischen Versuchen, über Temperatur der Gruben und der heißen Quellen das Erd-Innere sehr wahrscheinlich einen hohen Temperatur-Zustand besitzt, und die Hypothese, daß der Erdkern aus flüssiger Materie bestehe, ist sodann eine noch einfachere Lösung der Phänomene vulkanischer Feuer.

Fels-Blöcke im Diluvium *Schwedens.*

Von

Herrn ALEXANDER BRONGNIART.

(*Ann. des Sciences nat.*; Mai, 1828.)

Von den, in den Diluvial-Ablagerungen * vorhandenen, Trümmern bieten die Geschiebe, Rollsteine und Blöcke zu mannichfachen Beobachtungen, Untersuchungen und Theorien den Stoff dar. Wir beschränken uns in den nachfolgenden Bemerkungen ausschliesslich auf die Fels-Blöcke.

DE LUC, SAUSSURE, HAUSMANN, EBEL, ESCHER, v. BUCH, LARDY, DE LUC der Neffe und SEDGWICK haben jene Blöcke zum Gegenstande zahlreicher und tiefer Forschungen gemacht; ich werde mich be-

* *Terrains de transport.*
J. 1829.

mühen, die Aufmerksamkeit der Geognosten auf in *Schweden* zerstreut vorkommenden Fels - Blöcke zu leiten, und einige Beobachtungen zu den jetzt über das denkwürdige Phänomen gesammelte hinzufügen.

Einige der am meisten bezeichnenden allgemeinen Thatsachen muß ich mir gestatten ins Gedächtniß meiner Leser zurückzurufen, und geschäftig bloß zur leichten Vergleichung der von mir da stehenden Bemerkungen und zur Würdigung ihres Werthes.

Die einzeln zerstreuten Blöcke sind Massen von Gesteinen, deren Gröfse, im geringsten Falle gewöhnlichen Kürbissen gleich, mitunter einen Durchmesser von mehreren Metern erreicht; man findet sie in gröfserer und geringerer Häufigkeit über Ebenen und in Thälern verbreitet, auf Gehängen und selbst auf dem Kamm von Bergen, die aus Felsen von ganz anderer Natur zusammengesetzt sind als die Blöcke.

Das Phänomen gehört zu den allgemeinsten, den auffallendsten, und dabei zu den am wenigsten erklärbaren im Gebiete der Geologie: die Naturforscher haben zuerst gestrebt, die Orte auszumitteln, wo jene Blöcke ursprünglich angestanden, dann suchten sie die Ursachen zu ergründen, durch welche dieselben so weit verführt worden.

Die losen Fels - Blöcke unterscheiden sich von den Rollsteinen durch ihre, bei weitem beträchtlichere, Gröfse, welche auf unvergleichbar mächt-

ger bewegende Kräfte hinweist, die wahrscheinlich überdiß von ganz anderer Natur waren; sie sind ferner durch ihre gegenseitige Entfernung verschieden, denn nur selten berühren sie sich, obwohl man dieselben in der Regel nicht vereinzelnt, sondern fast stets zu Gruppen vereinigt, und an gewissen Stellen gleichsam aufgehäuft findet. Diese Art der Ablagerung ist besonders in der Gegend um Genf deutlich, ferner in den Ebenen von *Westphalen*, in *Seeland*, und zumal in *Schweden* u. s. w. Bald werden die Blöcke auf festem Boden getroffen, der keine andern Diluvial-Gebilde (*roches de transport*) trägt — so auf den Berg-Gehängen und Plateaus der *Alpen* und des *Jura* — bald sieht man sie in feinem Sande begraben, der mit ihrer Natur und ihrem Ursprunge nichts gemein hat (Ebene *Westphalens*). Kanten und Ecken der Blöcke erscheinen häufig gleichsam abgerundet, und manche tragen auffallend die Abzeichen, daß sie gerollt worden; allein bei vielen andern werden Merkmale der Art gänzlich vermißt (so am *Salève* u. s. w. nach *PICTET* und *DE LUC* dem Neffen und A.).

Die gleichartigen oder ungleichartigen Felsmassen, von welchen die Blöcke abstammen, gehören fast ohne Ausnahme den krystallinischen Urgebilden an, oder den Gliedern der Transizions-Zeit; es sind im Allgemeinen: Granite, Protygyne, Syenite, Euphotide, Hornblende-Gesteine, Diorite, talkige Schiefer, Basanite, Trappite, Quarzite, Sand-

steine, Dolomite, körnige Kalke, Marmor (dicht und Lukullit), Aphanite u. s. w. *.

Was als ziemlich konstant gelten kann, und gleich Beachtung verdient, ist der Umstand, daß jene älteren Gesteine nicht nur auf Felsarten v. ganz anderer Natur ihre Stelle einnehmen, sondern auf Gebieten, die weit jüngerer Entstehung sind als die, denen sie angehören. So hat man im *Jura* in *Pommern*, in *Seeland*, und selbst in *Schweden* beobachtet, daß die Blöcke auf dem Kreide-Gebiete, und selbst über den terziären Formationen abgelagert waren, wie namentlich über Molasse und Gomphalit (Nagelfluhe). Dieser Umstand weist notwendig, was die gewaltsame Ursache betrifft, darauf, welche die Blöcke bewegt worden, auf einen Zeitraum hin, der später ist, als das Entstehen jener neuen Fels-Gebilde.

Eine andere, nicht minder denkwürdige, Beziehung liegt darin, daß die Blöcke oft sehr entfernt von allen Gebirgs-Ketten und Hügelreihen vorkommen, aus denen sie abstammen könnten; nicht selten sieht man sie davon geschieden durch un-

* In Betreff mancher der hier gebrauchten Felsarten Benennungen ist des Verf. Klassifikation homogene und heterogener Gesteine zu vergleichen, welche in der Zeitschrift, Jahrg. 1828, S. 13 ff., mitgetheilt worden.

meßliche Ebenen, durch beträchtliche Thäler, oder selbst durch weit erstreckte und tiefe Meeres-Arme.

Die Erscheinung steht keineswegs, wie man wohl früher der Meinung gewesen, dem nördlichen Gestade von *Europa* ausschliesslich zu; sie wurde an zahlreichen Stellen des alten, wie des neuen Kontinents wahrgenommen. Dafs man das Phänomen häufiger in *Europa*, wie es zum wenigsten scheint, beobachtete, dürfte dadurch zu erklären seyn, dafs die Gelegenheit zur Erforschung hier günstiger gewesen.

Die sandigen Ebenen von *Westphalen*, *Hannover*, *Holstein*, *Seeland*, *Mecklenburg*, *Brandenburg*, die Küsten und Ebenen von *Pommern*, einem Theile von *Polen* (wie namentlich zwischen *Warschau* und *Grodno*), folglich die ganz niederen, im Allgemeinen ebenen und sandigen Länder, welche das Baltische und selbst das Deutsche Meer begrenzen, von der *Ems* und der *Weser* bis zur *Dwina*, und sogar bis zur *Newa* (denn man führt Vorkommnisse der Art um *Petersburg* an *),

* Ein großer Theil der Provinzen von *Norfolk* und *Suffolk*, der Gipfel der Hügelreihe in *Derbyshire*, welche *Cheshire* und *Holdernefs* beherrscht, auf der östlichen Küste von *Yorkshire*, hat ähnliche Blöcke aufzuweisen, wie jene, die in *Deutschland* gefunden werden. Unter den in *England* vorkommenden Blöcken stammen einige aus entlegenen Gegenden ab,

zeigen sich stellenweise mit solchen Blöcken überdeckt, denn nirgends hat gleichmäßige Verbreitung Statt, wohl aber trifft man dieselben, wie bereits erwähnt worden, zu Gruppen in der Mitte von erstreckter sandiger, oder mit Heide bedeckter Ebenen; solche Gruppen sind ziemlich deutlich, und ihre allgemeinste Gestalt schien mir die einer unregelmäßigen Ellipse, deren große Achse ungefähr die Richtung aus N. nach S., d. h. gegen das Baltische Meer hatte. So zeigt sich, wenn man die Ebenen von W. gegen O. durchwandert, von *List* bis *Hamburg*, ein beträchtliches Haufwerk von Blöcken; dann folgt eine nicht unbedeutende Landstrecke, die frei davon geblieben, bis man sich wieder in der Mitte einer andern Zusammenhäufung befindet u. s. w. Man durchreist folglich gleichfalls Zonen von Blöcken; noch weit schärfer lassen sich Erscheinungen der Art in *Schweden* auffassen.

Die Blöcke sind mehr oder weniger im Sand begraben, einige zeigen sich ganz in den Sandboden versenkt, der unterhalb des Torfes seine Stelle einnimmt, wie man dies in *Ostfriesland*, in der (

wahrscheinlich aus *Skandinavien*, und diese sind Allgemeinen zugerundet; die übrigen gehörten zu den Gebirgen *Englands* an, denn obwohl dieselben ihrer Natur nach viel weicher sind, als die vorhergehenden, so sieht man dennoch ihre Ecken und Kanten viel besser erhalten. (SEDGWICK.)

gend um *Gröningen*, wahrnimmt; da die Blöcke zum Bauwesen verwendet und mit dem Erdbohrer aufgesucht werden, so hat man Gelegenheit gehabt, auch durch dieses Mittel von ihrer gruppenweisen Aufhäufung sich zu überzeugen, so wie davon, daß auf sehr weite Erstreckungen keine Blöcke gefunden werden. Im Allgemeinen bestehen dieselben, wie schon erwähnt, aus Granit, Syenit, Protogyn und andern krystallinischen Gesteinen; um *Königsberg* und *Reval* werden auch Blöcke dichten Kalksteines gefunden. Letztere umschließen, wie dies bereits von mir an einem andern Orte dargethan worden *, Ueberbleibsel von Orthozeratiten, von Trilobiten u. s. w., Versteinerungen, welche nicht nur das Uebergangs-Gebiet bezeichnen, sondern die den *Schwedischen* und *Norwegischen* Transizions-Gebilden ganz vorzüglich eigen sind. Diese organischen Ueberreste haben mit zur Erkennung des Abstammens der Blöcke gedient.

Die bis jetzt schon sehr zahlreichen Beobachtungen haben indessen keineswegs zu einer genügenden Lösung des Problems geführt; nur die Kenntniß der Thatsachen wurde dadurch vervielfältigt; man unterrichtete sich über die Orte, von denen einige der Systeme jener Blöcke abstammen, namentlich

* *Hist. nat. des crustacées fossiles. I. Vol., in 4. Paris, 1822, p. 60.* — WAHLENBERG hatte die nämlichen Ansichten ausgesprochen.

war dieß in Absicht der auf dem *Jura* und in den *Alpen*, in *Pommern* und in *Seeland* vorkommenden der Fall. Die vorliegenden Beobachtungen — reichen sie auch noch nicht hin, um die Ursachen solcher gewaltthätiger Katastrophen kennen zu lernen, um zu erklären, wie ungeheure Fels-Trümmer solcher Art große Räume, weite und tiefe Thäler und Meere überschreiten konnten — verbreiten dennoch ein wenig Licht über den Weg, den die Blöcke genommen haben, über die Richtung, der sie gefolgt seyn dürften. Ich will versuchen, dem bis jetzt bekannten Gewordenen einige aufklärende Thatsachen beizufügen.

Man war früher der Meinung gewesen, die in den Ebenen von *Westphalen*, von *Pommern* u. s. w. verbreiteten granitischen Blöcke kämen vom *Harze* als der jenen Landstrichen am nächsten liegenden Gebirgs-Gruppe; allein *HAUSMANN*, und nach ihm noch mehrere Naturforscher, haben dargethan, daß die befragten Blöcke die größte Aehnlichkeit zeigen mit den granitischen Gesteinen von *Schweden*; der zuerst genannte Gelehrte zeigte, daß dieselben zufälligen Gemengtheile ihnen zustehen, namentlich der *Wernerit*. Ich habe mich bemüht, in Betreff der Kalksteine, die nämliche Uebereinstimmung festzustellen durch die von jenen Blöcken umschlossenen *Trilobiten* und andere organische Ueberbleibsel, welche uns als bei weitem mehr zuverlässige geognostische Merkmale gelten müssen, wie die vorhandenen Mineral-Gattungen.

Es galt demnach als sehr wahrscheinlich, daß die Blöcke von der *Skandinavischen* Halbinsel abstammten, und gegenwärtig ist diese Meinung die fast allgemein angenommene; das Baltische Meer, das weite tiefe Thal, die Fels-Blöcke von den Stellen ihrer ursprünglichen Lagerung scheidend, ist für sie eine Schwierigkeit der nämlichen Art, wie das *Aar*-Thal für die *Jura*-Blöcke. Ist es uns gelungen, die Ursachen zu ergründen, welche die von den *Alpen* kommenden Blöcke das *Aar*-Thal überschreiten liefs, so werden wir, allem Vermuthen nach, auch die Hinkunft der *Schwedischen* Blöcke nach *Pommern* u. s. w., ungeachtet des dazwischen liegenden Baltischen Meeres, zu erklären wissen.

Allein wir wollen versuchen ihnen, fast ohne Unterbrechung, bis zu den Orten zu folgen, von denen sie abstammen; wir wollen den Weg, den sie eingeschlagen, und die Spuren ihrer Ueberkunft zu erkennen suchen.

Der sandige Boden *Holsteins* ist überdeckt mit solchen Blöcken; jener von *Seeland* hat deren vielleicht in noch größserer Menge aufzuweisen; ihr Umfang ist ungeheuer; sie sind überaus häufig bei *Kopenhagen*.

Der Sund ist enge, aber tief, allein demungeachtet gelang es den Blöcken ihn zu überschreiten, und jenseit der genannten Meeresenge sieht man dieselben wieder; nur auf dem Wasser selbst hatte man sie aus dem Auge verloren. *Skandinavien* ist damit bedeckt wie *Seeland*; allein doch hat nur ein

sehr schwaches Verband mit dem Sande Statt; der Boden, auf welchem die Blöcke ruhen, ist an vielen Stellen sichtbar, und obwohl derselbe einem geologischen Zeitraume angehört, der vielleicht jenem, in dem die Blöcke entstanden, näher tritt — ein Umstand, der darauf hinzudeuten scheint, daß ihre ursprüngliche Lagerstätte nicht sehr fern ist — so zeigen dennoch Blöcke und anstehende Gesteine eine sehr verschiedenartige Beschaffenheit.

Diese Haufwerke von Trümmern der Berge, wie sie fast von allen Reisenden genannt werden, bedecken manche Gegenden *Schwedischer* Provinzen. Es sind dieselben an gewissen Stellen in solcher Menge vorhanden, daß sie, auf einander gehäuft, zu Hügeln von eigenthümlicher Gestalt emporsteigen, denen Schwedische Geographen die Namen *Ås* oder *Sandosar* beigelegt haben.

Diese Hügel, wenig erhaben und nur selten 100 Meter erreichend, haben im Allgemeinen mehr Länge als Breite; gegen das eine Ende nimmt das letztere Verhältniß um Etwas zu, und sie sind zugleich höher. In mehreren Gegenden von *Schweden* trifft man diese Hügel ungemein häufig; allein sie zeigen, nach den Oertlichkeiten, gewisse Verschiedenheiten, was ihre Zusammensetzung betrifft.

Im Allgemeinen bestehen dieselben in den südlichen Provinzen, wo ich solche zu beobachten Gelegenheit hatte, aus Sand oder aus Grufs, der theils granitisch, theils blos quarzig ist, und aus Blöcken von Granit, die meist Kürbis-Größe haben. In

den nördlichen Provinzen, namentlich um *Upsala*, wo die Hügel noch häufiger vorkommen, sind dieselben, wie es scheint, mehr sandig; allein ich fand hier nicht Gelegenheit genug, eine zureichende Menge derselben untersuchen zu können, um mir eine Behauptung in Absicht ihres Bestandes zu erlauben.

Was Beachtung verdient, wodurch der Reisende sich überrascht sieht, und wovon man schon durch eine gute Karte, wie z. B. die HERMELIN'sche, sich überzeugen kann, das ist ihre konstante Richtung aus NNO. nach SSW. auf sehr beträchtliche Weite und mit einem höchst denkwürdigen Parallelismus; es sind nicht blos Hügel von Sand, einer hinter dem andern, sondern wahre Striche von Diluvial-Substanzen, deren Kamm dergestalt im Niveau ist, daß man, wie wir solches aus Erfahrung wissen, und wie die Karte deutlich zeigt, die Kunststrafse über einen Kamm der Art geführt hat, wie über einen Hochweg von Sand, der absichtlich zu dem Ende angelegt worden *.

Diese Striche, oder *Chaussées*, aus Diluvial-Substanzen bestehend, ähneln so ziemlich den kleinen Sand-Hügeln, welche sich im Wasser bilden, da, wo dessen Bewegung durch einen festen Körper modifizirt wird, wie man solches auf dem Grunde von

* Von *Upsala* nach *Wendel*, von *Enköping* nach *Norva*, von *Hubbo* nach *Moklinta* u. s. w.

Flüssen wahrnimmt, an Stellen, wo große Stein in denselben liegen, und augenfälliger noch hinter Brücken - Pfeilern u. s. w.

Wir hatten Gelegenheit in *Schweden* einen solchen Hügel zu sehen, dessen Ablagerung Folge eines noch vorhandenen Hindernisses scheint, welches indem es in seinem Rücken die Geschwindigkeit des Wasserlaufes hemmte, zur Absezzung der Substanzen Gelegenheit gab, die das Wasser mit sich führte. Die befragte Thatsache wird im S. des, in jeder Hinsicht sehr denkwürdigen, Hügels getroffen welcher am südöstlichen Rande des *Wenern*-See liegt, und unter dem Namen der *Kinnekulle* bekannt ist. Steht man auf dem südlichen Rande des Basalt-Plateaus, so zeigt sich, am Fusse desselben ein Hügel aus Sand bestehend und aus schwarzen Blöcken, welche, vom Fusse des Plateaus wegziehend, einem Schweiße gleich, aus N. nach S. verbreitet sind. Hier ist das Problem der Blöcke leicht lösbar; alle bestehen aus Basalt, es sind Trümmer des Basalt-Plateaus, die eine gewaltige Kraft ihnen entrissen, aber nicht weit hat fortführen können.

Dieser Berg gewährt ein ungemein sprechendes Beispiel von dem oben erwähnten Prinzip, das auf die Blöcke aus alten Gesteinen bestehend, die über sehr neuen Gebieten liegend erscheinen, anwendbar ist. So sieht man auf den basaltischen Gebilden des *Kinnekulle* mehrere Blöcke von Granit und von älterem Sandsteine (*grès inférieur*).

Wir haben demnach, in der Gestalt und in der konstanten Richtung dieser Diluvial - Hügel, die Spuren der Gewalt gefunden, durch welche die Blöcke bewegt worden, und jene der Richtung, die sie nahm. Es hat das Ansehn, dafs, jemehr man einem der Abstammungs-Orte solcher Gebirgs-Trümmer sich nähert, sie um desto mehr zusammengedrängt, und auf eine lehrreichere Weise geordnet erscheinen.

Jene Striche von Sand und von Fels-Blöcken müssen gleichsam als Zeugen gelten, um den Weg anzudeuten, welchen die ganze Masse genommen; allein es gibt noch eine andere Andeutung, welche, es ist wahr, mit dem Phänomen, das uns beschäftigt, minder eng verbunden erscheint, die man indessen nicht unterlassen kann, darauf zu beziehen. Hier haben wir es nicht mehr mit Diluvial-Ueberbleibseln zu thun, die auf dem Wege zurückgelassen wurden, sondern mit Geleisen im anstehenden Gesteine, welche als Folgen der Fortbewegung der Blöcke gelten müssen. Man beobachtet in mehreren Gegenden von *Schweden*, — zumal in den Provinzen von *Göthenburg* haben wir die denkwürdigen Thatsachen gesehen, so wie auf den Grenzen von *Schweden* und *Norwegen*, in der Gegend um *Stromstadt*, *Hogdal* u. s. w. — dafs die höchsten Stellen der Plateau-förmigen Gneifs- und Granit-Hügel, wie namentlich um *Hogdal*, aus lauter runden Erhabenheiten bestehen. Diese Plateaus lassen zahlreiche Furchen wahrnehmen, welche neben

einander befindlich sind, und in Absicht auf Breite und Tiefe ziemlich verschieden sich zeigen; Grund und Wände derselben findet man eben, glatt, beinahe wie polirt. Erde und Vegetation, wovon die Furchen erfüllt sind, entziehen solche zum Theil dem Auge des Beobachters; allein an den Stellen wo sie entblößt worden, es sey durch Regengüsse oder auf andere Weise, wie dieß zumal gegen den Rand des Plateaus Statt hat, ist die geglättete Oberfläche derselben noch auffallender, indem sie hier weder durch eine Lichenen-Decke, noch durch den Einfluß der Atmosphärentheile gelitten hat.

Was die Erscheinung noch denkwürdiger macht und solche mit den vorerwähnten Thatsachen in engeren Verband bringt, das ist die parallele und beständige Richtung jener Furchen aus NNO. nach SSW. *.

-
- * Das Phänomen der Politur fester Fels-Blöcke wurde von LASTEYRIE, bei Gelegenheit seiner Reise in Schweden und Norwegen, vor länger als 30 Jahren beobachtet, und neuerdings in seinem *Journal des connoissances usuelles*, Vol. V, 1827, p. 6 ect. beschrieben. Er nahm die Thatsachen auf der ganzen Küste von Gothenburg bis Hogdal, und weiter in der Gegend am südlichen Ende des Wenern-Sees, wahr. — Als neue Bemerkung, die mir entgangen, fügt er bei: daß die gegen N. liegenden Hervorragungen die einzigen seyen, welche Politur zeigten, die nach S. gekehrten

Es scheint, daß, indem der Zug solcher Blöcke verfolgt wird, man hoffen dürfe, eine der Stellen ihres Abstammens gefunden zu haben, und daß das Gneiß- und Granit-Plateau *Skandinaviens* als eine derselben betrachtet werden könne; denn bis jetzt spricht nichts dafür, daß man nicht mehrere Stellen der Art anzunehmen habe. Gerade an dem Orte, von dem die Gewalt ausging, welche die Blöcke weithin getrieben, findet man deren am wenigsten; in der Nähe der erhabenen Gegenden hinterließen sie die meisten Spuren auf ihren Wegen.

Die niedrigen und gerundeten Berge aus Granit, Syenit und dichtem Kalk, im mittleren und südlichen *Schweden*, scheinen demnach durch Einwirken gewaltsamer Ursachen sehr gelitten zu haben; mit ihren Trümmern wurden die wenig erhabenen Hügel, welche sie umlagern, überdeckt, und in solchem Falle hat das Fortführen der Blöcke nichts Außerordentliches; allein wenn man die Blöcke durch *Skandinavien* verfolgt, bis nach *Seeland*, auf der andern Seite des Sundes, wenn sie sich hier durchaus von der nämlichen Beschaffenheit zeigen, von derselben Größe, wenn man nicht bezweifeln kann, daß sie als Fortsetzung eines solchen Zuges von Blöcken gelten müssen, so wird man verlegen, um zu erklären, wie dieselben über die Sundenge kamen, welche, obwohl schmal, dennoch breit und besonders tief genug ist, um das Uebersezzen der Blöcke leicht begreiflich zu finden.

wären eckig und rauh. — Uebrigens ist das Phänomen keineswegs auf *Schweden* beschränkt, man hat dasselbe in *Ober-Aegypten* und in den vereinigten Staaten von *Nord-Amerika* beobachtet, ferner in *Westmoreland* und *Cumberland*; *SEDGWICK* hat die Erscheinungen in seiner Abhandlung über die Diluvial-Ablagerungen recht gut beschrieben.

Ich habe mich besonders auf die Blöcke in d Landstrichen nördlich und südwärts vom Baltisch Meere bezogen, weil man ihre Folge, und gleichsam den Weg, welchen dieselben genommen, von d Skandinavischen Plateau bis nach Mecklenburg verfolgen kann; weiter, als bis letztere Gegend, sezt sie nicht fort, wie es scheint.

Die Blöcke, selbst jene, die, allem Ansehnach, nicht aus der Ferne kommen, zeigten m noch eine andere Ablagerungsweise, welche ich d Beachtung geognostischer Forscher empfehle.

Ich habe auf einigen Theilen der Subalpinischen und Subapenninischen Hügel, die ganz aus Schutland bestehen, oder damit überdeckt sind, beobachtet, dafs, je näher man von dem Fusse eines Hügelns dem Gipfel kam, die Gröfse der Blöcke stet beträchtlicher wurde. Dieses zeigt sich unter andern besonders auffallend an der *Supergue* bei *Turin*, und an den ersten Hügeln vom östliche Theile des *Jura* bei *Lausanne*, so wie in der Gegend um *Castel-Arquato*; SCHULZE bemerkt ebenfalls, dafs im Allgemeinen die Blöcke häufiger an den Höhen, als in den Thälern gefunden würden.

Man kann die Erscheinung nicht der nämlichen Ursache zuschreiben, welche bedingt, dafs im Bett von Giefsbächen, oder in Thalgründen, die Blöcke um desto gröfser werden, je mehr man aufwärts steigt. Hier ist es augenfällig, dafs der Wasserlauf den Sand und die Geschiebe hinweggeführt und nur die gröfseren Blöcke, zu deren Fortbringen seine Kraft nicht zureichte, zurückgelassen hat. Allein an den Orten, deren ich eben gedachte, trifft man auf den Plateaus, auf den Hügel-Kämmen, noch mitten im Sande, jene Folge der Blöcke; sie zeigen sich stets um desto gröfser, je näher dieselben der Oberfläche des Schutlandes, oder dem Gipfel der Hügel sind.

Auszüge aus Briefen.

Baireuth, den 25. Okt. 1828 *.

In dem September - Hefte der Zeitschrift für Mineralogie finde ich bei der angekündigten III. Lieferung der vom *Heidelberger Mineralien - Komptoir* herausgegebenen geognostisch - petrefaktologischen Sammlungen, sub Nro. 145 und 146, daß der Thon-Eisenstein, in welchem *Ammonites dubius* und *Ammonites fonticula* befindlich sind, zur Lias - Formation gerechnet wird. Da diese Versteinerungen von mir herrühren, so halte ich mich für verpflichtet, diese Angaben dahin zu berichtigen, daß der solithische Kalkmergel und Thon - Eisenstein, in welchem diese Ammoniten vorkommen, keineswegs zur Lias - Formazion gehört, sondern als das unterste Lager der Jura - Formazion angenommen werden muß, wie sowohl die Englischen Geognosten

* Die Zuschrift, an das hiesige Mineralien - Komptoir gerichtet, wurde von diesem zum Abdruck mitgetheilt.

d. H.

unter den Namen *under Oolite, inferior, lower, bastard, first Oolite, reddish orange, ironshot, lithe ect.*, als die Franzosen unter dem Namen *lithe ferrugineux* gethan haben. Ich verweise serhalb auf den, von KEFERSTEIN im III. Hefte V. Bandes seiner Zeitschrift 1828 mitgetheilten, zug eines im vorigen Herbst von mir geschriebenen Briefes, worin ich mich ausführlicher über die weit verbreitete Formazion geäußert habe, die später auch in *Niedersachsen* und *Westphalen* sogar in *Obersachsen* an der *Elbe*, unter dem Namen der-Sandsteine von *Königstein* (HUMBOLDT), genannt habe; und die sich hinsichtlich ihrer charakteristischen Versteinerungen stets gleich bleibt, gleich der mineralogische Charakter mehr, wie irgend einem andern Lager, abwechselt, und wesentlich von einander verschieden ist *.

* Bei der unbezeichnenden Lage dieses Gebildes, zwischen Lias- und Jura-Formazion, hatte man es eher mit den Württembergischen Geognosten zu rechnen gezählt, weil einige Versteinerungen dafür zu sprechen schienen. (Vergl. statt aller andern, D. Atlas Gebirge Württembergs, S. 126 ff.) Vielleicht mit Irrungen bei der Bestimmung, oder wahrscheinlich in Ansehung der Fundorte, Statt finden. Aber durch kürzlich bekannt gemachten Beobachtungen des H. Grafen v. Münster, im Férussac'schen Bulletin, hält jener Thon-Eisenstein, unter 68 Ammoniten-

Ich hoffe, Sie werden diese gut gemeinte Berichtigung nicht übel deuten.

Graf v. MÜNSTER.

Gotha, den 22. November 1828.

Als ich meine Ihnen zugesendeten Bemerkungen über die Gegend von *Coburg* aus den einzelnen, an Ort und Stelle gemachten, Niederschrei-

ten, nur einen aus dem *Lias*, aber zehn aus dem *Jurakalke* gemeinschaftlich, und so auch bei andern; wodurch obige Berichtigung begründet worden. Das Mineralien-Komptoir erstattet dem Herrn Grafen v. Münster, für obige gütige Berichtigung, den verbindlichsten Dank. Aehnliche Mittheilungen werden stets ebenso aufgenommen, und mit derselben Bereitwilligkeit bekannt gemacht werden, da es ja ohnehin ein Hauptzweck der Herausgabe der geognostisch-petrologischen Sammlungen ist, sich über zweifelhafte Gegenstände zu verständigen, wodurch die Wissenschaft nur gewinnen kann. — In dem, die letzte Lieferung begleitenden, raisonnirenden Kataloge wird natürlich auf solche Berichtigungen Rücksicht genommen, vor der Hand aber ersuchen wir unsere Herren Abonnenten obige Verbesserung an den Nr. 145 und 146, in Hinsicht der Formations-Bestimmung, gefälligst selbst vorzunehmen.

lungen zusammenfasste, hatte ich den Gebrauch meiner damals eingepackten Bücher nicht. Von Beobachtungen des Hrn. v. Buch über den Dolomit in *Franken* u. s. w., war mir nur das Hand, was davon im XVIII. Bande Ihres Taschenbuchs abgedruckt ist, und mir waren — ich es gestehen — die beiden Aufsätze dieses trefflichen Geognosten entfallen, die in den Abhandlungen der Berliner Akademie von 1822 und 1823 stehen. Je beim Aufstellen meiner Bücher in einem neuen Katalog, fallen mir diese wieder in die Hände.

Daraus sehe ich, daß Hr. v. Buch schon Mehreres von dem gesagt hat, was ich über die Geognostik von *Coburg* mittheile, und ich fühle mich deswegen verpflichtet, Sie um Aufnahme dieser wenigen nachträglichen Worte zu meinen Bemerkungen in der Zeitschrift freundschaftlich zu ersuchen. Ich würde gebeten haben, die Bemerkungen gar nicht abdrucken zu lassen, wenn sie nicht hier und da etwas mehr Detail enthielten, als Hr. v. Buch gegeben hat. So mögen sie immerhin gedruckt werden, und der gegenwärtige Nachtrag wird mich, wie ich hoffe, von dem Verdachte befreien, als hätte ich Bemerkungen, die ein so ausgezeichnete Geognost schon längst gemacht hatte, für neu geben wollen.

Angenehm ist es mir gewesen, zu sehen, daß Hr. v. Buch keinen Anstand nimmt, das Gestein des *Festungsberges* u. s. w. bei *Coburg* für Dolomit anzusprechen. Ich bin lange Zeit darüber mit mir nicht einig gewesen, besonders weil dieser G

burgische Dolomit in seinen oryktognostischen Kennzeichen doch viel Abweichendes von dem des *Staffelberges* u. s. w. hat, und weil ich seine erste Bekanntschaft an einem Punkte machte, wo er fast ganz aus Chalzedon- und Achat-Nieren, und aus Quarzdrusen besteht.

Nur noch einige Worte erlaube ich mir hinzuzusetzen, über ein paar Punkte, in welchen meine Beobachtungen nicht ganz mit denen des Hrn. von Buch übereinstimmen.

Hr. v. Buch sagt: der Dolomit bei *Coburg* sey von dem unter ihm liegenden Sandsteine nicht scharf geschieden; mir aber erschien eine völlig scharfe Scheidung zwischen beiden Felsarten ganz deutlich, und zwar in einem offenen, frischen Steinbruche, zwischen dem *Festungshofe* und dem Dörfchen *Löbelstein*. Der Sandstein aber, der zunächst unter dem Dolomite liegt, und zwar sehr mächtig zwischen diesem und den bunten Mergel-Schichten, hat ein kalkhaltiges Bindemittel, und wird bald ziemlich grobkörnig, bald ganz feinkörnig und beinahe dicht, besonders in den oberen Theilen, enthält auch hier und da Höhlungen, in welchen Kalkspath sitzt. An solchen Stellen hat er, auf den ersten Blick, etwas Aehnlichkeit mit dem Dolomite.

Von dieser Art zeigt er sich unter andern auf einer Kuppe zwischen *Coburg* und *Neuses* — dem *Judenberge* — aber dieses Gestein ist, meines Erachtens, kein Dolomit, und auf den Anhöhen um *Neu-*

ses her kommt noch kein Dolomit vor. Diese Höhen erreichen auch nicht die Höhe des so ausgezeichneten Dolomit-Lagers, das man an der Gestalt der Berge, die es tragen, schon von ferne erkennt.

In der Beobachtung, daß südlich von *Coburg* das Dolomit-Lager sich in geringerer Erhöhung findet, stimmt Hr. Buch mit mir überein, und gilt sogar denselben Hügel bei *Ober-Siemau* an, wo ich es in solcher Lage gefunden habe. Diese tiefere Lage folgt unstreitig aus dem zwar sanften, aber doch nicht unmerklichen Fallen der *Coburgischen* Keupen und Sandstein-Schichten gegen Süden.

Daß aber der südlich von *Siemau* sich nochmal beträchtlich erhebende Sandstein, der sich bis *Bau* erstreckt, auf dem Dolomite liegen sollte — was auch Hr. v. Buch nicht aussprechen will — ist mir nicht wahrscheinlich. Ich kann nicht anders als diesen Sandstein (Quader-Sandstein — Lias Sandstein) für denselben halten, der bei *Coburg* unter dem Dolomite liegt. Daß er zwischen *Siemau* und dem *Main* den Dolomit abschneidet, in dem er sich hier noch einmal zu einem ziemlich hohen Bergzuge erhebt, scheint mir keinen Grund gegen diese Ansicht abzugeben.

v. Hoff,

Mineralogisch-litterärliche Anzeigen.

1. Höhen-Messung einiger Orte und Berge zwischen Gotha und Koburg durch Barometer-Beobachtungen versucht von K. C. A. v. Hoff. Mit einer illuminirten Steindrucktafel. Gotha; 1828. Fol.
2. Handwörterbuch der Mineralogie und Geognosie. Bearbeitet und herausgegeben von Dr. K. F. A. HARTMANN. Mit 10 lithographirten Tafeln. Leipzig; 1828.
3. *A geological Memoir ou a part of Western Sussex, with some observations upon Chalk-Basins, the Weald Denudation and Outliers by Protrusion.* By P. J. MANNING. With 3 coloured plates and a geological map. London; 1828. 4^{to}.
4. Berg- und hüttenmännischer Wegweiser durch Oberschlesien. Ein Handbuch für gebildete Reisende aller Art. 2 Theile. Mit Kupfern. Berlin; 1828.
5. Das Kaiserlich-Königliche Hof-Mineralien-Kabinet in Wien. Eine Uebersicht der neuen Aufstellung desselben, nach dem naturhistorischen Mineral-Systeme des Herrn Professors MoHS. Herausgegeben von P. PARTSCH. Mit einem Grundrisse. Wien; 1828.
6. J. W. DALMAN, über die Paläoden, oder die sogenannten Trilobiten. A. d. Schwed. übers. von F. ENGELHART. Mit 6 K. Nürnberg; 1828.
7. *In Agrum Puteolanum Camposque Phlegraeos Commentarium ab equite TH. MONTICELLI ect.* Neapoli; 1826. 4^{to}.
8. Edelsteinkunde in Briefen an zwei Deutsche Fürstinnen. Von J. A. F. FLADUNG. Mit 1 Kupf. Wien; 1828.
9. Lehrbuch der Mineralogie von Dr. C. FR. NAUMANN, Professor an der Berg-Akademie zu Freiberg. Mit einem Atlas von 26 Tafeln. Berlin; 1828.
10. *De mappis geognosticis.* Auctore J. H. BRÆDSVORF. Havniae; 1828.
11. *Saggio di Zoologia fossile, ovvero Osservazioni sopra i petrefatti delle provincie Austro-Venete con la descrizione dei monte entro ai quali si trovano.* Di T. A. CATULLO, Professore di storia naturale nel Liceo di Vicenza ect. Padova; 1828.

Verzeichniss

der

in dem *Heidelberger Mineralien Komptoir* vorhandenen Konchylien-
Pflanzenthier- und andern Verstei-
nerungen.

(Fortsezzung. S. Jahrgang 1827, II. B., S. 529 — 544.)

Zur Angabe der Gebirgs-Formationen hat man folgende Zeichen gebraucht:

- | | |
|---|---|
| a. = Thonschiefer. | senstein zu unterst in der |
| b. = Grauwacke. | Jura - Formation. |
| c. = Uebergangskalk. | k. = Kreide - Formation. |
| d. = Steinkohlen - For-
mation. | l. = Plastischer Thon. |
| e. = Zechstein und Ku-
pferschiefer. | m. = Aelterer Grobkalk. |
| f. = Muschelkalk - For-
mation. | n. = Mittlere Süßwasser-
Formation und Gyps. |
| g. = Keuper - Formation. | o. = Jüngerer Grobkalk
(oM. = Molasse der
Schweiz). |
| h. = Lias - Formation | p. = Jüngerer Süßwas-
serkalk. |
| i. = Jura - Formation. (i)
bezeichnet den Thon - Ei- | q. = Diluvium *. |

* Sollten sich in der Bestimmung der Namen oder Synonyme Irrungen vorfinden, so ersucht man diejenigen, welche dertiber Nachweisungen zu geben im Stande sind, solches in dieser Zeitschrift zu thun, damit so die chaotische Synonymie allmählich berichtigt werde, und alle Abnehmer von Petrefakten von der Verbesserung Nachricht erhalten. Solche Berich-

276. *Ursus spelaeus* Cuv. (Zähne und Knochen) q.
 277. *Anthracotherium velau-*
rum Cuv. (Zähne) n.
 278. *Ichthyosauroides affinis* Cuv. (Rippen und Wirbel) f.
 279. *Cyprinus papyraceus* Br. l?.
280. *Rhyncholites Gaillardoti* D'ORB. f.
Sepia rostrum BLUMENB.
Lepadites avirostris v. SCHLOTH.
Conchorhynchus ornatus BLAINV.
281. *Rhyncholites hirundo* D'ORB. f.
Sepia rostrum BLUMENB.
282. *Ammonites amaltheus* v. SCHLOTH. h.
283. *Ammonites anceps* VON MÜNSTER. (i.)
Nautilus anceps REIN.
Amm. coronatus a. VON SCHLOTH.
Amm. coronatus DE H.
284. *Ammonites ? bifurcatus* v. SCHLOTH. (i.)?
285. *Ammonites binus* SOW. h.
286. *Ammonites capricornus* v. SCHLOTH. h.
287. *Ammonites ? caprinus* v. SCHLOTH. h.
Amm. inaequalis MER.
288. *Ammonites castor nob.* (i.)
Nautilus castor REIN.
Amm. ornatus var. v. SCHLOTH.
289. *Ammonites constrictus* SOW., v. MÜNSTER h?.
290. *Ammonites costatus* v. SCHLOTH. h.
291. *Ammonites costulatus* v. SCHLOTH. (i.)
Nautilus costula REIN.
292. *Ammonites crenatus* v. SCHLOTH. h.
Amm. nodosus SOW.
293. *Ammonites dubius* v. SCHLOTH.
294. *Ammonites fonticula* v. MÜNSTER (i.)
295. *Ammonites ? Herveyi* SOW. (i.)
296. *Ammonites Lamberti* SOW. h.
297. *Ammonites lunula* v. MÜNSTER. (i.)
Nautilus lunula REIN.
298. *Ammonites nodosus* v. SCHLOTH. f.
299. *Ammonites planorbiformis* v. MÜNSTER. h.

tigungen zu bewirken, war mit einer der Gründe, weshalb das Comptoir sich entschloß, dem Publikum die Akquisition von Versteinerungen zu erleichtern.

300. *Ammonites planulatus* v. SCHLOTH. i.
Planites planulatus DE H.
301. *Ammonites Pollux* nob. (i.)
Nautilus Pollux REIN.
Amm. ornatus var. v. SCHLOTH.
302. *Ammonites pustulatus* v. MÜNSTER (i.)
Nautilus pustulatus REIN.
303. *Ammonites ? radians* v. SCHLOTH. (i.)
Nautilus radians REIN.
304. *Ammonites varians* v. SCHLOTH i.
305. *Scaphites refractus* v. MÜNSTER (i.)
Nautilus refractus REIN.
Ammonites refractus DE H.
306. *Baculites Faujasii* LAM. (Glieder) k.
307. *Orthoceratites flexuosus* v. SCHLOTH. (Stücke) c.
308. *Orthoceratites regularis* v. SCHLOTH. (Stücke) c.
309. *Belemnites brevis* von MÜNSTER, BLAINV. h.
310. *Belemnites canaliculatus* v. SCHLOTH, h.
311. *Belemnites digitalis* FAUR - BIG., BLAINV. h.
a. var. *compressa*.
b. var. *irregularis* v. SCHL,
b. var. *teres*.
312. *Belemnites giganteus* v. SCHLOTH. (i.)
? *B. gigas* BLV.
313. *Belemnites hastatus* v. SCHLOTH. h.
314. *Belemnites pyramidalis* v. MÜNSTER. (i.)
B. quinquesulcatus BLV.
315. *Nautilus bidorsatus* v. SCHLOTH. f.
316. *Nautilus ? intermedius* SOW. h?.
317. *Nummulina laevigata* D'ORB. ? m.
Nummulites laevigata LAM., v. MÜNSTER.
318. *Nummulina globularia* D'ORB. m.
Nummulites globularia LAM., v. MÜNSTER.
319. *Nummulina planulata* D'ORB. m.
Lenticulites planulata LAM.
320. *Nummulina complanata* D'ORB. m.
Nummulites complanata LAM., v. MÜNSTER.
321. *Siderolina calcitrapoides* LAM., D'ORB. k.
Siderolites calcitrapoides MONTE., FAUJ.
322. *Discorbites ariminensis* v. MÜNSTER. o.
323. *Ancilla subulata* LAM., v. MÜNSTER. m.
324. *Voluta harpula* LAM. m.
325. *Rostellaria fissurella* LAM. m.

326. *Cerithium margaritaceum* BRONGN. o.
Murex margaritaceus BROCCHI.
Muricites granulatus v. SCHLOTH.
327. *Turritella triplicata* STUD. (Kern). oM.
 (Turbo triplicatus BROCCHI)
328. *Turritella terebra* LAM. oM.
329. *Trochus* (Kern) h.
 330. *Trochus* (Kern) k.
 331. *Turbinites dubius* v. MÜNST. f.
 332. *Natica millepunctata* LAM. (Nro. 143) oM.
 333. *Nerinaea* (Kern) i.
 334. *Limnaeus fusiformis* SOW. n.
 335. *Planorbis pseudoammonius* VOLTZ. n.
Helicites pseudoammonius v. SCHLOTH.
336. *Paludina viviparoides* nob. n.
Helicites viviparoides v. SCHLOTH.
337. *Paludina multiformis* nob. ? p.
Turbo multiformis BORN.
Helicites trochiformis STAHL.
338. *Paludina*, *longata* v. MÜNST. o.
Helicites paludinaris v. SCHLOTH.
339. *Paludina* ? f.
- Helicites helicoides* v. MÜNST.
340. *Paludina* ? *globulus* DESH. o.
341. *Cyclostoma gregarium* nob. n.
Bulimus gregarius VOLTZ
342. *Helix agricola*.
Helicites agricola v. SCHLOTH.
343. *Solen* (Kern). oM.
344. *Panopaea Faujasi* (Nro. 170) (Kern). oM.
345. *Lutraria gregaria* (Sow.) MER. f. h.
Donacites Alduini BRON.
346. *Tellina tumida* BROCCHI (Kern). oM.
347. *Tellina lucida* v. MÜNSTER. o.
348. *Tellina minutissima* v. MÜNST. o.
349. *Astarte pumila* Sow., v. MÜNST. (i) ?.
350. *Cyprina islandicoides* LAM. (Kern) (Nr. 180). oM.
351. *Cytherea trigonellaris* VOLTZ. h.
Venulites trigonellaris v. SCHLOTH.
352. *Cytherea cornea* VOLTZ. h.
 ? *Tellinites laevigatus* v. SCHLOTH.
353. *Venus rotundata* (Nro. 187 — Kern). oM.
354. *Venericardia imbricata* LAM. m.
355. *Cardium*, *hians* BROCCHI, STUD. oM.
356. ? *Cardita producta* Sow. i.

- ? *Cardium Protei* BRONGN.
 357. *Cucullaea ovata* SOW.,
 v. MÜNST. (i.)
 358. *Pectunculus pulvinatus* var. *pyrenaica* BRONGNIART. m.
 359. *Nucula myoidea* VON MÜNST. (i.)
 360. *Nucula laevigata* VON MÜNST. h.
 361. *Nucula laevigata major*. h.
 362. *Nucula dubia* v. MÜNSTER. (i.)
 363. ? *Unio carbonarius*. n.
 ? *Mytulites carbonarius* BOUÉ. d.
 364. *Trigonia navis* LAM. h.
 Donacites trigonius v. SCHLOTH.
 365. *Trigoniacostata* LAM. h.
 Donacites costatus v. SCHLOTH.
 366. *Trigonia vulgaris* VOLTZ. f.
 Trigonellites vulgaris v. SCHLOTH.
 367. ? *Trigonia pesanseris*. f.
 Trigonellites pesanseris v. SCHLOTH.
 368. *Chama haliotoidea* SOW., NILS. k.
 Ostracites haliotoideus v. SCHLOTH.
 369. *Mytilus eduliformis*. f.
 Mitulites eduliformis v. SCHLOTH.
 370. *Modiola*. i?.
 Mytilus modiolatus v. SCHLOTH.
 371. *Pinna fibrosa* MER. (sub *Inoceramo* auctt.)
 372. *Avicula socialis* nob.
 Mytulites socialis SCHLOTH.
 373. *Avicula Münsteri* nob.
 Pectinites aviculatus MÜNSTER.
 374. *Gervillia pernoides* DES LONGCH. h.
 Perna mytiloides LAM.
 ?? *Perna aviculoides* SOW.
 375. *Posidonia Becheri* nob. b. h.
 376. *Pecten laevigatus* nob. f.
 Pleuronectites laevigatus v. SCHLOTH.
 377. *Pecten discites* nob.
 Pleuronectites discites v. SCHLOTH.
 378. *Pecten orbicularis* (SOW.) v. MÜNST. (i.)
 379. *Pecten striatus* (SOW.) v. MÜNST. o.
 380. *Pecten elongatus et cingulatus* v. MÜNST. (i.)
 381. *Pecten maximus* LAM., STUD. oM.
 382. *Lima proboscidea* SOW. (i.)
 Ostracites pectiniformis v. SCHLOTH.
 Pecten proboscideus MERRIAN.
 383. *Plagiostoma gibbosa* MER. h?.
 Lima gibbosa SOW.
 384. *Pachytos aculeatus*. k.
 Plagiostoma aculeata SOW.

35. *Podopsis lamellata* NILS.
 36. *Gryphaea gigas*. h.
Gryphites gigas VON SCHLOTH.
Gryphaea ? *cymbium* LAM. non v. SCHLOTH.
 37. *Ostrea flabelloides* LAM. (i.)
Ostracites cristagalli v. SCHLOTH.
 38. *Ostrea crista complicata*. k.
Ostracites crista complicatus v. SCHLOTH.
 39. *Ostrea lamellosa* var. BROECHI. q.
 40. *Ostrea pectunculus* MER. in lit. h.
Ostrea Knorrii VOLTZ.
 41. *Ostrea*.
Ostracites patellatus v. MÜNSTER. (i.)
 42. *Ostrea* ? . k.
 43. *Ostrea* ? . k.
 44. *Lingula*. i.
 45. *Calceola sandalina* LAM., PARK. c.
Calceolites sandalinus v. SCHLOTH.
 46. *Spirifer striatulus* nob. c.
Terebratulites striatulus v. SCHLOTH.
 47. *Terebratula bicanaliculata*. i.
Terebratulites bicanaliculatus v. SCHLOTH.
 48. *Terebratula bisuffarcinata*. i.
Terebratulites bisuffarcinatus v. SCHLOTH.
 399. *Terebratula communis* Bosc. (Nro. 253). i.
 400. *Terebratula concentrica* nob. c.
 401. *Terebratula gigantea*.
Terebratulites giganteus v. SCHLOTH. m.
 402. *Terebratula lacunosa* — (varietates). (i.) i.
Terebratulites lacunosus v. SCHLOTH.
Terebratula concinna Sow.
 403. *Terebratula lata*. c.
Terebratulites latus v. SCHLOTH.
 404. *Terebratula loricata*. i.
Terebratulites loricatus v. SCHLOTH.
 405. *Terebratula nucleata*. i.
Terebratulites nucleatus v. SCHLOTH.
 406. *Terebratula obtusa* v. MÜNST. i.
α. var. minuta. i.
 407. *Terebratula pectunculata*. h.
Terebratulites pectunculatus v. SCHLOTH.
 408. *Terebratula pectunculoides*. i.
Terebratulites pectunculoides v. SCHLOTH.
Terebratula plicata LAM.
 409. *Terebratula prisca*. c.
Terebratulites reticulatus WAHLENB.

- α. var. rudis. nob.
 a. *Terebratulites priscus*. v. SCHLOTH.
 b. *Terebratulites asper* v. SCHLOTH.
 c. *Terebratulites explanatus* v. SCHLOTH.
 β. var. tenuisulcata nob.
 410. *Terebratula resupinata* (SOW.) v. MÜNSTER. (i.)
 411. *Terebratula senticosa*.
 i. *Terebratulites senticosus* v. SCHLOTH.
 412. *Terebratula spinosa* (i.)
 Terebratulites spinosus v. SCHLOTH.
 413. *Terebratula subsimilis*.
 (i.) *Terebratulites subsimilis* v. SCHLOTH.
 414. *Terebratula substriata*.
 i. *Terebratulites substriatus* v. SCHLOTH.
 415. *Terebratula variabilis*.
 h. *Terebratulites variabilis* v. SCHLOTH.
 416. *Terebratula varians*. h.
 Terebratulites varians v. SCHLOTH.
 417. *Terebratula vicinalis*. i.
 Terebratulites vicinalis v. SCHLOTH.
 418. *Terebratula* ?. h.
 419. *Terebratula* ?. h.
 420. *Thecidium digitatum* SOW. k.
 421. *Serpula articulata*. nob. h.
 422. *Serpula costata* v. MÜNSTER. (i.)
 423. *Serpula gordialis*. i.
 Serpulites gordialis v. SCHLOTH.
 424. *Cidarites coronatus* MER.
 i. *Echinites coronatus* v. SCHLOTH.
 425. *Cidarites elegans* v. MÜNSTER (Stacheln). i.
 426. *Cidarites imperialis* LAM. (Stacheln). i.
 427. *Cidarites satrapulis* v. MÜNSTER. (Stacheln). i.
 428. *Cidarites* ? (Stacheln). i.
 429. *Galerites depressus* LAM.
 i. *Echinites orificiatus* v. SCHLOTH. i.
 430. *Galerites* ?. k.
 431. *Ananchites*. i.
 Echinites paradoxus v. SCHLOTH.
 432. *Ananchites ovata* LAM.
 k. *Echinites scutatus major* v. SCHLOTH.
 433. *Ananchites* (? nova species). k.
 434. *Nucleolites sinuatus* var. Plotii nob. i?.
 Clypeus sinuatus KLEIN.
 Galerites umbrella LAM.
 435. *Pentacrinites vulgaris* v. SCHLOTH. (Stielglieder). h.
 Pentacrinites caput Medusae MILL.

436. *Cyathocrinites rugosus*
MILL. c.
437. ?*Rhodocrinites* quin-
quangularis MILL. (Stiel-
stücke) ?.
Encrinites echinatus v.
SCHLOTH.
438. *Encrinites liliiformis*
v. SCHLOTH. f.
(*E. moniliformis* LAM.)
439. ?*Encrinites mespilifor-*
mis v. SCHLOTH. (Stielglie-
der). i.
440. *Eugeniocrinites* quin-
quangularis MILL. (Glieder
und Köpfe). i.
Encrinites caryophylli-
tes v. SCHLOTH.
441. *Eugeniocrinites* nov.
sp. (Glieder und Köpfe). i.
442. *Stomatopora serpens*
nob. c.
Tabiporites serpens v.
SCHLOTH.
(*Alecto* LAMX.)
443. *Calamopora spongites*
GOLDF. c.
Escharites spongites v.
SCHLOTH.
444. *Calamopora polymor-*
pha GOLDF. var. a. c.
? *Milleporites polyfo-*
ratus v. SCHLOTH.
445. *Astraea ? helianthoides*
GOLDF.
446. *Astraea ?*. i.
447. *Astraea ?*. i.
448. *Astraea ?*. i.
449. *Cyathophyllum caespi-*
tosum GOLDF. c
Madreporites hipparinus
v. SCHLOTH.
450. *Cyathophyllum hexa-*
gonum GOLDF. c.
Madreporites hexagona-
tus v. SCHLOTH.
var. a. coacervata.
var. β. conis distinctis.
451. *Montlivaltia caryo-*
phyllata LAMX. i.
? *Antophyllum pyriforme*
GOLDF.
452. *Fungia polymorpha*
GOLDF.
Cyclolites hemisphaeri-
cus LAM.
Porpites hemisphaeri-
cus v. SCHLOTH.
453. *Fungia laevis* GOLDF. i.
454. *Fungia radiata* GOLDF. k.
? *Porpites echinatus* v.
SCHLOTH.
455. *Fungia ?*. h.
456. *Fungia ?*. ?.
457. *Ovulites margaritula*
LAM. m.
458. *Ovulites globosus* v.
MÜNST. m.
459. *Ceriopora angulosa*
GOLDF. i.
α. simplex.
β. ramosa.
460. *Ceriopora millepora*
GOLDF. m.
461. *Ceriopora radiciformis*
GOLDF. i.

462. *Scyphia articulata* GOLD-
FUSS. i.
463. *Scyphia conoidea* GOLD-
FUSS, v. MÜNST. i.
464. *Scyphia cylindrica*
GOLDF., v. MÜNST. i.
465. *Scyphia elegans* GOLDF.,
v. MÜNST. i.
466. *Scyphia infundibuli-
formis* GOLDF. k.
467. *Scyphia milleporata*
GOLDF. i.
468. *Scyphia pyriformis*
GOLDF. i.
469. *Tragos pisiformis* GOLD-
FUS. k.
470. *Cupressus Ullmanni*
BRONN, in mineral. Zeit-
schr., 1828, II, 509.
471. *Carpolites rostratus* v.
SCHLOTH. o.
472. *Calamites nodosa* v.
STERNB. var. d.
C. gibbosus v. SCHLOTH.
473. *Calamites pseudobam-
busia* v. STERNB. d.
474. *Stigmaria sicoides* A
BRONN. d.
Variolaria sicoides
STERNB.
475. *Lepidodendron. d.*
Palmacites ? affinis
SCHLOTH.
476. *Rhyditolepis ocella*
var. v. STERNB. d.
Palmacites variolatus
SCHLOTH.
477. *Neuropteris. d.*
Filicites tenuiformis
SCHLOTH.
478. *Pecopteris. d.*
479. *Sphaenopteris. d.*
408. *Rotularia cuneifoli*
v. STERNB.
Sphaenophyllites A
BRONN.
Palmacites v. SCHLOTH.
481. *Annularia* v. STERNB. d.
Asterophyllites ? radia-
tus AD. BRONGN.
Casuarinites capillatus
v. SCHLOTH.

Geognosie von *Jamaika* *.

VON

Herrn H. T. DE LA BECHE.

(*Transact. of the geol. Soc. of London. Ser. Vol. II, 2. part.; p. 143.*)

Die mitzutheilenden Beobachtungen beschränken sich auf jenen Theil von *Jamaika*, der, ostwärts

* Bis jetzt vermißt man eine geognostische Beschreibung von *Jamaika*; eben dies ist hinsichtlich der Inseln *Cuba* und *Hayti* der Fall. *HUMBOLDT*'s Nachrichten über *Mexiko* und *Süd - Amerika* werden demnach noch wichtiger, da sie Belehrung gewähren über Landstriche, die von dieser Insel nicht so fern liegen. So viel mir bekannt, war die einzige Privat - Sammlung von den Gesteinen *Jamaikas*, welche vor meiner Wiederkehr von der Untersuchungs - Reise, die Gegenstand nachstehender Abhandlung ist, im Besitze des Hrn. R. BRIGHT zu *Ham Green* bei *Bristol*.

d. V.

einer Linie gezogen, von der *Alligator Pond*-Bucht bis zur *St. Ann's* Bucht gelegen ist, und, auf solche Art, beinahe die östliche Hälfte der Insel begreift, in welcher die höchsten Berge sich befinden. Der ganze zu schildernde Landstrich ist sehr hügelig und Berg-reich, die großen Ebenen von *Liguanea*, *St. Catherine*, *St. Dorothy*, *Vere*, und der unteren Theil von *Clarendon* ausgenommen.

Der höchste Gebirgszug des Eilandes ist jener der *Blue Mountains* (blaue Berge) in *Ost-Jamaika*, in den Kirchspielen von *Port Royal*, *St. David*, *St. Thomas-in-the-East*, *Portland* und *St. George*. Das Hauptstreichen dieser Berge ist ungefähr aus O. nach W.; allein sie erstrecken sich keineswegs, wie dies früher wohl angenommen worden durch die ganze Länge der Insel, denn es sind dieselben außer allem Verbande mit den übrigen, in W. von *Agua Alta*, oder *Wag Water* gelegenen Bergen. Der *Cold* oder *Main Ridge* (Hauptgebirgsrücken) beträgt etwa 5,000 bis 6,500 Fuß an Höhe, und hat stellenweise an seinen erhabensten Punkten nur die geringe Breite von wenigen Yards. Von der Nordseite desselben zieht sich ein gekrümmter Gebirgsrücken von sehr beträchtlicher Höhe ab, und aus letzterem steigen drei Hauptmassen empor, welche man mit dem Ausdruck *Peaks* bezeichnet, und wovon der östlichste ausgezeichnete Kegelform hat. ROBERTSON, in seinen Karten von *Jamaika*, schlägt die verschiedenen Höhen derselben zu 8,184, 7,656 und 7,576 F. über

dem Meere an; nach ihm wäre der nördlichste Pik der höchste. Ich erachte diese Angabe für übertrieben; denn eine barometrische Messung, obwohl unvollständig, gab nur ungefähr 7,600 F. für den erhabensten Pik.

Catherine's Peak, nach meiner Untersuchung, 4,971 F. Seehöhe messend, macht den höchsten Punkt der Berge aus, welche die Insel von NW. nach SO. durchziehen, und den erhabensten Zug nach den *Blue Mountains* ausmachen. Die *Port Royal*-Gebirge steigen, selbst in der Nähe des Meeres, zu beträchtlicher Höhe empor; *Flamstead House*, auf einem ihrer Gipfel gelegen, hat 3,800 F. Seehöhe.

Im W. dieses Zuges trifft man Berge von geringer Erhabenheit. ROBERTSON gibt den *Lunan's Mountain*, im N. von *Spanish Town*, zu 2,282 F. an.

Die Trapp-Gebirge von *St. John's* erreichen eine beträchtliche Höhe; sie sind ausgezeichnet durch die scharfe Form ihrer Rücken, so wie durch das Tiefe ihrer Thäler.

Nach ROBERTSON misst der *Bull Head* (Ochsenkopf), ein hoher Bergtheil im N. von *Clarendon*, 5,140 F.; es kann derselbe gewissermaßen als Fortsetzung der Höhe von *St. John's* angesehen werden. Die *Mocha Mountains*-Reihe, ebenfalls in *Clarendon*, wird von dem oben erwähnten Gebirge durch das, von seinen Wassern befreite, Becken und den

bergigen Theil des *Rio Minho* und seiner zinsbaren Flüsse geschieden.

Die *Mcho Mountains* erreichen beinahe dieselbe Höhe, wie jener erhabene Bergstrich, welcher mit dem Namen der *Manchester Mountains* belegt worden. Die *Mcho*-Berge sind davon durch das *Mile Gully*-Thal geschieden, welches mehrere Meilen Länge mißt.

Der größte Theil des Kirchspieles von *St. Ann* ist Hochland; der *Monte Diablo* macht die erhabenste Spitze.

Die ausgedehnteste Ebene ist die von *Liguanea*. An ihr endigen die Berge plötzlich; sie fällt allmählich von einer Höhe von 700 F., welche dieselbe bei *Hope Tavern* mißt, bis zum Meeresufer unfern *Kingston*. Minder abhängig scheint die Ebene von *St. Catherine*; gegen S. begrenzen sie die *Heathshire*-Berge. Von dieser Ebene wird jene von *Vere* und *Lower Clarendon* durch einen Hügelzug geschieden, der mit den höheren Gebirgen von *Clarendon* zusammenhängt. Gegen N. erheben sich die *Mcho Mountains*, und im W. jene von *Manchester*. Ein denkwürdiger Berg, der *Round Hill*, begrenzt die Ebene an der Mündung des *Milk*-Flusses, ein anderer Berg, der *Kemps Hill*, steigt in der Mitte von *Vere* empor. Im SO. stoßen die niederen Landstriche an den *Portland Ridge*.

Das *Luidas*-Thal, im oberen Theile des Kirchspieles von *St. John*, würde das Becken eines Sees

bilden, würden nicht die Wasser durch zahlreiche vorhandene Schlünde abgeführt.

Das erhabene *Whitney*-Becken, im *Moho*-Zuge gelegen, ähnelt dem *Luidas*-Thale, jedoch ist dasselbe minder ausgedehnt.

Auch das Becken von *St. Thomas-in-the-Valle*, würde ein See-Becken ausmachen, wenn der felsige Pafs, durch welchen der *Cobre* fließt, geschlossen wäre.

Eine wenig ausgedehnte Ebene findet sich endlich noch zwischen *Bath* (*St. Thomas-in-the-East*) und der Mündung des *Plantain Garden*.

Wenige Landstriche haben so viel pittoreske Schönheit aufzuweisen, als *Jamaika*. Das sehr Verschiedenartige seiner Oberfläche, die Ueppigkeit der tropischen Vegetazion entzücken schon beim ersten Anblick. Die *Blue Mountain Peaks* gewähren eine weit gedehnte Uebersicht des östlichen Theiles der Insel.

Uebergangs - Gebilde.

Die hierher gehörigen Formationen setzen den größten Theil des Zuges der *Blue Mountains* zusammen, sie ziehen weiter fort, in nordöstlicher Richtung, durch das Kirchspiel von *St. George* in jenes von *St. Mary*. Transizions-Gesteine sind die ältesten, welche ich in dem von mir untersuchten Theile von *Jamaika* beobachtete; auch scheint, den eingezogenen Nachrichten zu Folge, keine Felsart gleichen Alters im westlichen Theile von *Jamai-*

ka aufzutreten. Die Begrenzungs-Linie jener Formation läßt sich, mit *St. Mary's* beginnend, auf folgende Weise angeben: sie bilden die ganze Küste des eben genannten Kirchspieles, in östlicher Richtung von dem Ausflusse des *Agua Alta*, oder *Weg Water*, bis auf eine oder zwei Meilen von der *Ora Cabessa*-Bucht, mit Ausnahme der *Jack's*-Bucht, *Don Christopher's Point*, *Blowing Point*, *Forster's Cove*, *Green Cove*, *Pagee Point*, *Fort Haldane* und der kleinen, *Port Maria* gegenüber liegenden Insel; in allen zuletzt namhaft gemachten Stellen findet man die Transizions-Gebilde durch eine Formation von weißem Kalkstein überlagert, deren sogleich ausführlicher gedacht werden soll. Diese Formation ruht auf den älteren Felsmassen und begrenzt solche bei *Ora Cabessa*. Von hier zieht sich die Linie, längs des Fusses der Berge, aus weißem Kalkstein, die über das Transizions-Gebiet in der Nähe der *Union*- und *Ramble*-Besitzungen emporsteigen; weiter läuft dieselbe an der Basis des oberen Hochlandes, bis zu den *Unity*- und *Nonsuch*-Besitzungen. Von letzterem Punkte wendet sich die Linie etwas südlich von *Königsburg*, und geht über den *Agua Alta* bis zum Zusammentritt desselben mit dem *Ugly*-Flusse. In diesem Theile des Linien-Zuges werden die Uebergangs-Gebilde durch rothen Sandstein und durch Konglomerate bedeckt.

Verläßt man das Kirchspiel von *S. Mary*, so durchkreuzt die südliche Grenzlinie der Transizions-Gebilde die Gebirge, welche den *Agua Alta* von dem *Buff Bay*-Flusse scheiden, tritt sodann in

das *Port Royal* Kirchspiel, folgt dem Laufe des *Yallah*-Flusses auf einige Weite, und umgürtet den Fuß des *Blue Mountain*-Zuges über *St. David* bis nach *Bath* in *St. Thomas-in-the-East*. Vom letzteren Platze, längs der Küste, bis *Port Antonio* ist das Transizions-Gebiet vom Meere durch die Formazion des weissen Kalksteines geschieden; nur in der Nähe von *Port Antonio* tritt Porphyr dazwischen auf.

Von *Port Antonio* bis zur *Annotto*-Bucht läuft die nördliche Grenzlinie dieser Gesteine auf eine kleine Strecke von der Küste durch die Kirchspiele von *Portland* und *St. George*, und nähert sich allmählich dem Meere, so wie sie die *Annotto*-Bucht erreicht. An den *Swift*, *Great Spanish* und *Buff Bay* Flüssen sieht man die Uebergangs-Gebilde von dem weissen Kalke durch den rothen Sandstein geschieden.

Das Transizions-Gebiet besteht aus folgenden Gliedern:

Grauwacke. In *St. Mary's* wechselt das Gestein in seiner Struktur von der eines feinkörnigen, dichten Sandsteines, bis zu jener eines groben Konglomerates; beide Abänderungen erscheinen in Lagen von verschiedener Mächtigkeit, und zwischen denselben treten Grauwackenschiefer von abwechselnder Größe des Kornes auf. Die Farbe geht aus dem Grauen bis ins Braune über; das Konglomerat umschließt Quarz- und Syenit-Stücke u. s. w., von der Größe einer Walnuss bis zu 3 und 4 Zoll Durchmesser.

Auf der StraÙe von *Forster's Cove* bis *Port Maria* sieht man mehrere interessante Profile von schieferiger und dichter Grauwacke *; dasselbe ist der Fall auf der StraÙe von *Port Maria* nach *Islington*, zumal in der Nähe der *Quebec*-Besitzungen. Die Schichten, obwohl mitunter gewunden, taufen gewöhnlich gegen SW. unter Winkeln, die von 50 bis 50° variiren. Einige Lagen ähneln am meisten den Grauwacken-Konglomeraten von *Jamaika*; diese senken sich nordwärts, so namentlich bei *Forster's Cove*. Zwischen dieser Stelle und *Islington* trifft man gering mächtige Schichten von dichtem, graulichblauem Kalksteine unter der Grauwacke; beim Gute *Albion*, unfern *Port Maria*, Schichten dichten Sandsteines, welche der Grauwacken-Reihe angehören dürften, und zwischen jenem Orte und dem Gute *Eden* fand ich einen Sandstein mit Pflanzen-Abdrücken; ihre Beschaffenheit lieÙ keine nähere Bestimmung zu, indessen ähnelten sie mehr den Schilfen, als den Farrnkräutern. Große Blöcke von Feldstein-Porphyr, die Grundmasse mattgrün und erdig mit weissen Feldspath-Krystallen und kleinen Quarz-Körnern, findet man zu *Stony Cove*; wie es scheint, ist dieses Gestein mit der Grauwacke verbunden.

* Eine Abländerung des Grauwacken-Sandsteines von *Forster's Cove* braust mit Säuren schwach auf.

Die Grauwacken-Schichten der Küste von *Carlton Wood House*, in einiger Entfernung von *Forster's Cove*, fallen unter beträchtlichem Winkel gegen NO.; allein bei *Agualta Vale Pen* zeigt sich ein Profil schieferiger und dichter Grauwacken-Lagen, die unter etwa 40° gegen SW. teufen, so, daß Statt gehabte Schichten-Biegungen auch hier angedeutet sind.

Im Thale des *Buff Bay*-Flusses, stromaufwärts, nachdem ein rother Sandstein überschritten worden, der mit Porphyr-Felsarten verbunden ist, erreicht man mächtige Lagen eines braunlichrothen, dichten Sandsteines, der von schieferigem Mergel begleitet wird, sehr ähnlich dem *old red sandstone* im südlichen *Wales*. Allmählich büßt dieser Sandstein seine Farbe ein, geht ins Graue über, und erscheint untermengt mit einem grobkörnigen Schiefer, Thatsachen, welche die Uebergänge des *old red sandstone* in Grauwacke, wie solche in *England* u. s. w. gefunden werden, ins Gedächtniß zurückrufen. Die Grauwacke setzt auf einige Weite fort, sodann verliert sie sich allmählich in einen blauen mergeligen Schiefer, der schwach aufbraust und mit grauem Sandsteine (Grauwacke) gemengt ist, auch treten Lagen dunkelgrauen dichten Kalksteines, durchsetzt von zahllosen Kalkspath-Adern, auf; letztere werden, jenseit *Belcarres* häufiger. — Am Ufer des *Buff Bay* senkt sich die Grauwacke nach NO. und NNO., auf gleiche Weise, wie jene zu *Carlton Wood House*; und dieses Fallen ist nachher fast allgemein beob-

achtbar unter den Gesteinen der Transizions-Gebilde, aus welchen der Zug der *Blue Mountains* besteht.

Am *Great Spanish* - und *Swift* - Flüsse sind wenige, oder beinahe keine Durchschnitte der Grauwacken - Ablagerungen sichtbar; die Felsart, welche dem *red sandstone* hier folgt, ist meist schieferiger Mergel mit Sandstein und mit Lagen dichten grauen Kalksteines, wie solche unter der Grauwacke an *Buff Bay* - Flüsse vorkommen.

Der *Rio Grande*, der nächste Strom, welcher in östlicher Richtung die *Blue Mountain Range* durchschneidet, gewährt Profile, vollkommen ähnlich jenen von *St. Mary's*. Die Straße vom Hofe *Antonio* nach *Golden Vale* ist in solcher Hinsicht besonders interessant.

Der höhere Theil der *Cunha Cunha* - Straße, zwischen dem *Antonio* Hofe und *Bath* (*St. Thomas - in - the - East*), und oberhalb der Fortsetzung der *Blue Mountains*, zeigt ein Gemenge aus Lagen von braunen und grauen, schieferigen und dichten Grauwacken, und zwischen diesen tritt, nahe am Berggipfel, ein Konglomerat auf, dessen Rollstücke oft von beträchtlicher Größe sind. — Der mechanische Ursprung der Grauwacke zeigt sich deutlich auf *Jamaika*; denn ihre Lagen wechseln vom feinkörnigen Sandstein bis zu den gröbsten Brekzien.

An der Südseite des *Cold Ridge* treten nur wenige Gesteine solcher Art auf.

An den Bergen aufwärts des *Buff Bay*-Flusses zeigt sich thonig-mergeliger Schiefer, wahrscheinlich zur Grauwacke gehörig; seine Lagen ähneln zum Theil denen sehr, welche am *Agua Alta* vorkommen. Der Schichtenfall ist gegen NO., und so dürfte es scheinen, als unterteufte die Felsart den Kalk des *Buff Bay*-Flusses; allein in der Nähe des Berggipfels kommt dieselbe mit rothem Sandsteine und mit rothem Konglomerate unterschichtet vor, Gesteine, ähnlich jenen, welche am *Buff Bay*-Flusse sich finden.

Uebergangskalk. Am Ufer des *Buff Bay*-Flusses sieht man lehrreiche Durchschnitte von graulichblauem, dichtem Kalksteine, mehr und minder häufig von Kalkspath-Adern durchsetzt; die Felsart ähnet in jeder Beziehung den Europäischen Gesteinen gleichen Namens, nur ist die Felsart frei von organischen Ueberbleibseln.

Die oberen Lagen des Kalkes sind häufig mit Sandsteinen verbunden; allmählich verschwinden letztere, und es begleiten sodann mergelig-kalkige Schiefer den Kalk. Die Schichten sind oft sehr gewunden; bei *Belcarres* senken sie sich gegen NW., während sie früher nach NNO. fielen,

Angeblich soll zwischen den Schichten zu *Belcarres* eine Art Kohle getroffen worden seyn; wahrscheinlich gehört solche dem Anthrazite an, ich selbst hatte keine Gelegenheit, sie zu beobachten. Aehnliche Substanzen will man auch zu *Guatamala* am *Cave*-Flusse gefunden haben, allein von

welcher Felsart umschlossen, vermag ich nicht anzugeben.

Uebergangskalke treten auch hin und wieder hervor, auf der Südseite des *Blue Mountain*-Zuges von der Quelle des *Yallahs* bis in die Nähe von *Bath*; sie sind zuweilen mit Sandstein und mit Schiefer verbunden, die ein Grauwacken-artiges Aussehen haben, an andern Orten kamen Syenit, Grünstein und andere Trapp-Felsarten unter eigenthümliche Verhältnissen in ihrer Gesellschaft vor.

Der *Green*-Fluss, mit dem *Yallahs* sich verbindet, führt häufige Kalkstein-Geschiebe, ein Beweis für das Vorhandenseyn dieses Gesteines in jenem Theile der *Blue Mountains*.

Die Abtei *Green*, *St. Davids*, an der Südseite des *Gold Ridge*, misst 4253 F. Seehöhe. Hier zeigt sich Uebergangskalk, von Kalkspath-Adern durchsetzt, in Verbindung mit Syenit, Grünstein, Grauwacke und Thonschiefer, ohne dass jedoch die gegenseitigen Lagerungs-Beziehungen deutlich erkennbar wären. Der Kalk trifft mit Trapp-Gesteinen zusammen, ohne dass derselbe, wie es scheint, beträchtliche Aenderungen erlitten hat.

Unfern von *Portland Gap*, auf der Strasse, welche von der Abtei *Green* dahin führt, fand ich einen grossen Block von graulichweissem Kalk, der krystallinische Struktur zeigte; ohne Zweifel stammt derselbe aus den Transitions-Gebilden dieser Gegend ab.

Durchschnitte von Uebergangskalk zeigen sich auch bei *Bath*; vorzüglich belehrend ist jener zwischen dem Dorfe und der Thermal-Quelle, aufwärts im Thale des *Sulphur*-Flusses, wo ein unrein dunkel-viölblauer Kalk mit Trapp-Gesteinen und mit Thonschiefer vergesellschaftet vorkommt. Die Mineral-Quelle zu *Bath*, deren Temperatur 127° F. misst, entspringt aus einem Thonschiefer, der mit geringmächtigen Lagen von dichtem, grauem Kalke wechselt; in geringer Weite treten Trapp-Gesteine auf.

Thonschiefer. Für sich allein erscheint die Felsart in dem Transizions-Gebiete von *Jamaika* nirgends auf beträchtliche Weise verbreitet; nur der sogenannte Grauwackenschiefer zeigt sich ziemlich häufig im Kirchspiele von *St. Mary*, und ist stellenweise, jedoch sparsam, mit Lagen von dichter Grauwacke verbunden. In den *Blue Mountains* ist das Gestein vielleicht mehr ausgedehnt in den Gegenden, welche ich nicht Gelegenheit fand zu untersuchen.

Das, unfern *Belcarres* am *Buff Bay*-Flusse auftretende, Gestein verdient nicht den Namen Thonschiefer, denn es ist mehr mergelig; die Ausdehnung der Felsart zeigt sich übrigens beträchtlich, und sie kann darum nicht wohl als dem Kalke untergeordnet angesehen werden.

Glimmerschiefer und Hornstein. Den letzteren findet man in geringmächtigen Lagen im Thonschiefer beim Ansteigen der *Blue Mountains*

zwischen *Green Valley* und *Sheldon*. Seine Schichten taufen unter 60 bis 70° nordostwärts.

Zwischen *Charlottenburg* und *Islington* findet man einen lichte gefärbten Sandstein, der von der Grauwacke, in allen ihren Abänderungen, wesentlich verschieden ist; allein da derselbe im Transitions-Gebiete auftritt, und ohne alle Verbindung mit irgend einem Sekundär-Gesteine scheint, so dürfte derselbe dennoch hierher gehören. Ferner können in der nämlichen Gegend schieferige, braune Mergel vor, von denen wahrscheinlich dasselbe gilt.

Fossile organische Reste habe ich in dem ganzen Transitions-Gebiete von *Jamaika* nicht getroffen, einige pflanzliche Abdrücke im Sandsteine zwischen *Port Maria* und *Ora Cabessa* ausgenommen.

Trapp-Gesteine, verbunden mit den Uebergangs-Gebilden.

Ich beobachtete diese Felsarten in grosser Häufigkeit auf der Südseite der *Blue Mountains*, desgleichen auf jenem Theile des Gebirges, welcher unter dem Namen des *Cold Ridge* bekannt ist, so wie auf der höchsten Stelle der *Blue Mountain Peaks*. Beim Ansteigen nach dem letzteren, bei der Abtei *Green*, so wie bei *Portland Gap*, sieht man

einen Syenit, aus Feldspath, Quarz und Hornblende gemengt; er scheint in Verbindung mit Grauwacke, allein die näheren Beziehungen lassen sich nicht wohl bestimmen.

Grünstein — aus Feldspath und Hornblende bestehend — zeigt sich in seltsamen Gemengen mit Schiefer und mit Kalkstein unmittelbar über der *Abtei Green House*; zwischen dieser Stelle und *Portland Gap* erscheinen Porphyr, ein Schiefer, dem Grauwackenschiefer ähnlich, Grünstein und Kalk. Der Porphyr hat eine dunkelgefärbte Thonstein- oder Trapp-(?) Grundmasse, in welcher viele Feldspath-Krystalle liegen.

Auf dem höchsten Rücken der *Blue Mountains* fand ich ein dunkelgefärbtes Trapp-Gestein mit sparsam eingemengten kleinen Feldspath-Krystallen; die *Peaks* dürften meist aus einer ähnlichen Felsart bestehen. Auf den erhabenen Theilen des *Cold Ridge*, oder der *Blue Mountain Peaks*, zeigen sich weder Grünstein, noch Syenit oder Porphyr.

Am Fusse des *Blue Mountain*-Zuges kommt Trapp, vergesellschaftet mit Thonschiefer und Grauwacke, vor, so namentlich zwischen *Whitehall* und *Bath*; er besteht zumal aus einem dunkeln Thonstein-(?) Porphyre, mit Krystallen von weißem Feldspathe, und aus einem etwas erdigen, grauen, grünlichen, zuweilen auch röthlichen Gesteine, das von zahllosen Adern einer zeolithischen Substanz durchzogen wird. Es setzt diese Gebirgsart einige steile

Felsen am Flußufer zusammen; welche ohne alle Merkmale von Schichtung sind.

Kohlen-führende Gesteine.

An der Südseite von *Catherine's Peak* und an den höheren Theilen des Thales vom *Hope*-Fluss treten dichte Sandsteine und rothgefärbte Konglomerate auf. Der Sandstein geht mitunter bis zum Zerreiblichen über, auch das Konglomerat ist sehr wechselnd in den Härte-Graden.

Unterhalb *Greenwich Hill* ist ein lehrreicher Durchschnitt vorhanden, welcher das Einschiefsen jener Schichten, gegen SW., unter etwa 40° wahrnehmen läßt; sie scheinen ungleichförmig auf dem Kalke, dem grauen Sandsteine und dem Schiefer am nördlichen Abhange und vom Gipfel von *Catherine's Peak* zu ruhen. Die Lagen wechseln in der Mächtigkeit von 4 bis zu 12 F.; der Sandstein ist meist kieselig und dicht, in einigen Schichten aber zeigt sich derselbe mergelig, die Konglomerate bestehen vorzugsweise aus Rollstücken von Granit, grobkörnigem Grünsteine, Syenit, Quarz, Hornstein u. s. w., welche Gemengtheile, bald nur einen halben Zoll, bald 3 bis 4 Zoll im Durchmesser haben.

Bei *Middleton House*, ungefähr 2340 F. Seehöhe, dichter grauer, kieseliger Sandstein, und bei *Hopewell*, etwas mehr stromabwärts, mergelige Schichten mit Adern von weißem und rosenrothem Gypse.

Am

Am *Mount Pleasant*, schwärzlichgrauer, dichter Kalkstein, zum Theil von zahllosen Kalkspathadern und Adern durchzogen; die Felsart hat in ihren Lagen ungemein viel Aehnlichkeit mit dem Bergkalke (*mountain or carboniferous limestone*), namentlich mit jenem aus der Nähe von Bristol. Auch glaube ich einige Enkriniten-artige Ueberbleibsel in dem Gesteine gefunden zu haben. Die Schichten fallen unter 75° gegen O., und folgen nicht gleichförmig mit den dieselben begleitenden, oder scheinbar sie umschliessenden Massen von Sandsteine und von Konglomeraten. Aehnliche Kalksteine treten noch an mehreren Orten auf, und scheinen selbst mit jenen vom *Mount Pleasant* zusammenzuhängen.

Ueber dem Kalke liegt zunächst eine Folge von Kohlen-Schichten, von schieferigen und dichten Sandsteinen, welche den gleichnamigen Felsarten einiger Kohlen-Ablagerungen *Englands*, in Hinsicht ihrer mineralogischen Merkmale, sehr nahe stehen, auch den sich zwischen denselben schwache Kohlen-Schichten. Ihr Einschiefsen, oft unter beträchtlichem Winkel, ist gegen SW., und entspricht der Lagerung des Sandsteines und der Konglomerate, auf welchen sie zu ruhen scheinen. Vegetabilische Abdrücke vermisst man. Ueber dem befragten Gesteine liegt ein röthlichbraunes Konglomerat, zumal aus Klüftstücken von Porphyre bestehend, die untermengt sind mit Geschieben von Trapp, Sandstein u. s. w.;

eine Brekzie, welche dem rothen Todt-Liegend entsprechen dürfte.

Auf der Höhe von *St. Georg's Gap*, von abwärts gegen die *Kingston*-Ebene sieht man von der rothen Sandstein und seine Konglomerate verbreitet. Am *Agua Alta* findet sich ein Profil dieser Felsarten aufgeschlossen, und ihr Zusammenhang mit den Grauwacken-Gebilden von *St. Mary's*, ihr Uebergang in dieselben wird augenfällig

Flöz - Gesteine.

Porphyre - Konglomerate verbunden mit Porphyren und Trapp-Gesteinen. Die Rollstücke, in den Konglomeraten vorherrschend, bestehen zumal aus verschiedenen Arten von Porphyre und von Trapp; das Bindemittel ist meist ein röthlichbraune, thonige Substanz von verschiedener Härte-Graden. Es entsprechen diese Brekzien den Porphyre-Konglomeraten von *Exeter* und *Prigmore*, welche von manchen Englischen Geognosten als das Aequivalent für das rothe Todt-Liegend angesehen werden. Ihr allgemeines Fallen, ungefähr 45° gegen SW.; die Mächtigkeit wechselt zwischen 2 und 10 F. Porphyre begleiten die Konglomerate; mitunter scheinen jene lagerartig zwischen diesen verbreitet. Die Porphyre umschließen Krystalle von Feldspath und Quarz-Körnern.

Der Trapp auf *Jamaika* ist häufig bis zu einer beträchtlichen Tiefe sehr zersetzt.

Am Gute *Golden Spring*, am *Agua Alta*, erhebt sich ein Syenit-Berg. Porphyre und Grünsteine treten in manchen Varietäten auf.

Zu *Pimento Grove*, zwischen dem *Rio Magno Pen* und *Tremolesworth*, steigen Trapp-Berge aus der weissen Kalkstein-Formation hervor; letztere Gebilde überlagern den Trapp der nordöstlichen und südwestlichen Gegenden. Grünstein und Porphyr sind die vorherrschenden Glieder des Trapps.

Ein anderes sehr ausgedehntes Gebiet von Trapp-Gesteinen bildet den grössten Theil der *St. Johns-Berge*, und erstreckt sich gegen W. bis *Clarenton*.

Terziäre Gesteine?

Hierher dürfte die weisse Kalkstein-Formation gehören, welche einen so beträchtlichen Theil von *Jamaika* einnimmt, wenn man den Charakter der in ihr eingeschlossenen fossilen organischen Ueberbleibsel vorzüglich berücksichtigt. Es scheint mir aber die Sache keineswegs als ganz ausser Zweifel. Ein weisser Kalk, sehr ungleich, was seine Struktur betrifft, oft vollkommen dicht und dem Jurakalke ähnlich (jenem namentlich, der den unteren Theil des *Salève-Berges* bei *Genf* zusammensetzt), ist das vorherrschende Glied der Formation. Manche Schichten des Gesteines zeigen einen stärkeren Thon-Gehalt. Die Schichtung ist mitunter schwierig bestimmbar; die Mächtigkeit der einzelnen Lagen wird oft sehr bedeutend, indem solche bis zu 10 und 20 F. beträgt. Hin und wieder

trifft man, zwischen den Kalk-Lagen, Schichte von rothem Mergel (*red marl*) und von Sandstein auch von weißem kreidigem Mergel; unter dem Kalk stehen Sand und Mergel verschiedener Art an und letztere enthalten Fasergyps; dichter blaulich grauer Kalk, durchzogen von Kalkspath-Adern, gesellt sich häufig jenem Gesteine bei.

Von organischen Ueberbleibseln sieht man ganze Haufwerke in der Felsart, zumal in den unter gelblichweißen und mehr erdigen Lagen. Die zerbrochenen Muschelschaalen setzen zuweilen für sich allein Schichten zusammen. Die oberen Lagen sind meist sandig, kreideartig und mergelig, manche unter ihnen aber zeigen sich auch sehr dicht, und stimmen mehr mit denen der mittleren Abtheilung überein. In der Tiefe kommen gigantische *Cerithien* mit Echiniten, Austern u. s. w. vor; die oberen Lagen enthalten besonders *Conus*, *Cerithium*, *Astarte*, *Natica* u. s. w., und in der Nähe der Küste, in den Kirchspielen *St. Thomas*, *Portland*, *St. George* und *St. Mary*, Korallen in größter Häufigkeit, und mitunter von fast frischem Aussehn.

Nachstehende fossile Reste habe ich im weißen Kalk von *Jamaika* gesammelt: *Nautilus*, *Nummulites*, *Serpula*, *Conus*, *Buccinum*, *Pleurotoma*, *Cerithium* (zwei Spezies), *Turbo*, *Natica*, *Mya*, *Astarte*, *Cardita* (zwei Spezies), *Arca*, *Pecten* (zwei Spezies), *Ostrea*, *Anomia* (LAM.), *Terebratulula*, *Spatangus*, *Cidaris*, *Echinus* (größere und kleinere Stacheln), *Cellepora*, *Astrea*.

Das *Cerithium* dürfte zum Theil zu der Art *giganteum* gehören, zum Theil zu *C. cornucopiae* (Sow.), wenn nicht eine der Arten neu ist, worüber, bei dem nicht Vollkommenen der Reste, kein bestimmter Aufschluss erhalten werden konnte.

Vergleicht man das mitgetheilte Verzeichniss fossiler Ueberbleibsel mit jenen, welche der London-Thon, nach CONYBEARE und PHILLIPS, einschließt, so wie mit denen des Pariser Grobkalkes, so ergeben sich, was die versteinerten Geschlechter betrifft, auffallende Analogieen, und diese führen zum Schlusse, daß der weisse Kalk auf *Jamaika* der nämlichen Bildungs-Epoche angehören dürfte, wie die beiden erwähnten Felsarten.

Die Mächtigkeit der Formationen beträgt stellenweise 2 bis 3000 F.

Beim Herabsteigen vom *Plowdon Hill* gegen *New Forest* sah ich den dichten weissen Kalk mit Zwischen-Lagen von dichtem rothem Sandsteine (*red sandstone*) mit Nieren und streifenartigen Massen des weissen Kalksteines. Die Lagen zeigen sich etwas gebogen, und fallen unter 35 bis 40° gegen SW.

In der Nähe von *New Forest*, an der *Alligator Pond*-Bucht, trifft man weissen Kalk und rothen Sandstein in seltsamen Gemenge, und Alles scheint darauf hinzudeuten, daß beide gleichzeitigen Ursprunges sind. In einigen Fällen aber sind auch Beweise für andere Ansichten vorhanden; dies gilt namentlich von den Trümmer-Gesteinen in den-

selben Distrikten, welche aus eckigen Stücken, oder aus Geschieben des weissen Kalksteines bestehen, gebunden durch rothen Sandstein, oder durch eine sandige Substanz von lichte gelblichbrauner Farbe, so, dass sie dem Zämente einiger dolomitischen Konglomerate (*magnesian conglomerates*) nicht unähnlich scheint. Uebrigens zeigt sich das letztere Bindemittel frei von Talk-Gehalt. Die Kalkstein-Rollstücke dürften von Formationen abstammen, älteren Ursprunges, als der Kalk, welcher gegenwärtig in *Ja maika* so allgemein verbreitet ist.

Der *Round Hill* in *Vere*, eine Fortsezzung der weissen Kalksteines von *Manchester*, verdient Beachtung wegen der warmen salinischen Quelle, die, in der Nähe des Fusses, aus jener Felsart hervortritt. Die Temperatur ist = 92° FAHRENH. Auch die Quelle am *Port Henderson* ist salinisch. Die weisse Kalkstein-Formazion würde sonach als Salzführend erscheinen.

Die weisse Kalkstein-Formazion setzt fort von den *Mocho*-Gebirgen durch den *Rio Minho* und bildet die Berge am linken Ufer des Flusses, welche sich allmählich in die niederen Höhenzüge verlieren von denen die Ebenen von *Clarenton* und *Vere* und jene von *St. Dorothy* geschieden werden; sie ziehen sich bis zum Meere in die Nähe von *Old Harbour*-Bucht. Diese niedrigen Berge bestehen aus der nämlichen Formazion; dichter weisser Kalk tritt mit weissen und rothen Mergeln auf. Die

erstgenannte Felsart umschliesst bei *Halse Hall House*: *Nautilus*, *Terebratula* und *Nymmulites*, neben zahllosen Trümmern aus den Geschlechtern *Arca*, *Astarte*, *Cardita*, *Cerithium*, *Astrea* u. s. w. Schichtenfall gegen WSW. unter ungefähr 20°.

Um *Luidas Vale* bestehen Hügel und Berge ebenfalls aus weissem Kalksteine, und diese Felsart tritt auch unfern der Besizzung *Worthy Park* aus den Diluvial - Ablagerungen hervor.

Höhlen - artige Weitungen schliesst der weisse Kalk auf *Jamaika* häufig ein, in welchen sich die Wasser versenken, daher das Seltene der Quellen in jenem Theile des Landes, in welchem das genannte Gestein vorherrscht. Mehrere Flüsse verschwinden, um in gröfserer oder geringerer Weite wieder zum Vorschein zu kommen.

Aus *Luidas Vale* zieht der weisse Kalk nach dem grossen Kirchspiel *St. Ann*, welches beinahe ausschliesslich davon gebildet wird. Von *St. Ann's* breitet sich derselbe nach *St. Mary's* und *St. Thomas-in-the-Vale* aus, und lässt im erstgenannten Kirchspiele mitunter eine fleischrothe Färbung wahrnehmen. Er tritt verbunden mit Mergel auf, und enthält in grosser Häufigkeit Korallen im Gemenge mit Muscheln, wovon die ersteren ein beinahe frisches Aussehn zeigen.

Zwischen *Palmetto Grove* in *St. Mary's* und *Pimento Grove*, gegen N. der Trapp - Gesteine des letzteren Ortes, umschliessen die tieferen, den wei-

fsen Kalk begleitenden, Mergel mehrere Lager dichten blaulichgrauen Kalksteines.

Auf der Besizung *Mount Olive*, in dem Kirchspiele *St. Thomas-in-the-Vale*, bildet der dichte weisse Kalk eine natürliche Brücke, die, obgleich sehr hoch gelegen, dennoch Stärke genug besitzt, so, daß eine Fahrstrasse darüber angelegt werden konnte.

Die Formazion setzt auf geringe Weite vom *Stony Hill* gegen O. fort, und in der Nähe des *Somerset-Gutes* ruht ein Streifen derselben auf Syenit.

Aus dem Diluvial-Grus um *Kingston* steigt der *Long Mountain* hervor, welcher durchaus von weissem Kalke zusammengesetzt wird. Das Gebilde zieht von hier gegen die *Port Royal Mountains* fort, die sich dem Meere nähern. Thalaufwärts vom *Cave-Flusse* findet man ein belehrendes Profil. Zuerst fällt der Kalk stark gegen NO.; etwas weiter senkt er sich nach SW. unter 75 bis 80°, und wird in der Nähe des Wasserfalles senkrecht. Dieses Verschiedenartige der Neigung dürfte auf beträchtliche Störungen hindeuten, welche die Schichten erlitten haben. Auch im unteren Theile vom Thale des *Yallahs-Flusses* findet man lehrreiche, und mitunter weit erstreckte Profile. Die Kalkstein-Schichten tauchen bei *Norris* unter ungefähr 40°. In den tieferen Kalk-Ablagerungen sah ich manche organische Ueberbleibsel, so unter andern *Echinus* (*Cidaris*) und *Spatangus*), *Ostrea*, *Mya* und *Cerithium*.

Der niedere Bergzug, im S. von *Bath* gegen das Meer zulaufend, besteht aus den weissen mergeligen Kreide-Schichten der Formazion, welche leicht für Kreide angesehen werden könnten. Dieser Zug ist, durch die Diluvial- und Alluvial-Ebene, von dem weissen Kalkstein-Gebilde im N. des *Plantain Garden Rever* geschieden.

Im Gebiete von *St. George's* gewähren der *Swift*, *Greet Spanish* und *Buff Bay* interessante Durchschnitte der Formazion. — Aufwärts vom letzteren Flusse zieht sich der Kalk bis über *Charles Town* hinaus; seine Lagen, gegen N. sich senkend, wechseln sehr in der Mächtigkeit, und erscheinen hin und wieder gebogen. Zwischen den Dörfern *Annotto* und *Buff* zeigen sich Feuersteinartige Nieren im weissen Mergel.

Savannah-Konglomerat und Sandstein.

Beide nehmen ihre Stelle auf dem weissen Kalkstein-Gebilde ein, und scheiden dasselbe von den Diluvial- und Alluvial-Ablagerungen. Ich habe der Brekzie den Namen beigelegt, weil dieselbe vorzugsweise den Boden der *Savannen* ausmacht. Der Sandstein zeigt sich lichte gefärbt und zerreiblich. Um *Halse Hall* besteht das Konglomerat aus Rollstücken verschiedener Porphyre und Trapp-Gesteine, gebunden durch eine unrein weisse thonige Substanz, und gemengt mit Karniol, Achat, Chalzedon und Jaspis.

In den Wassern der *Savannen* findet sich sehr häufig sandiges Magneteisen; am linken Ufer des *Rio Minho*, näher seiner Mündung, sieht man das selbe besonders mächtig abgelagert u. s. w.

Diluvium und Alluvium.

BUCKLAND'S Beobachtungen, die scharfe Unterscheidung beider Ablagerungen ergebend, zeigen sich auf *Jamaika* vollkommen bestätigt.

Die große Ebene von *Liguanea* steigt allmählich bis zu einer Höhe von 700 F., wo sie die Berge, ihre nördliche Grenze ausmachend, erreicht. Diluvial-Grus ist hier fast vorherrschend; die Berge von *St. Andrea* und *Port Royal* haben vorzüglich das Material dazu geliefert, und die zerstörende Katastrophe dürfte den nämlichen Zeitscheiden angehören, welchen man in *Europa* ähnliche Erscheinungen zuschreibt. Die Berge, von denen die Ebene umschlossen, sind aus weißem Kalksteine zusammengesetzt, aus Porphyr, Syenit, Grünstein, aus rothen Porphyr-Konglomeraten und aus quarzigen Sandsteinen, mit rothem Sandsteine und älteren Trümmer-Gesteinen verbunden. Rollstücke aller genannten Felsarten, jedoch am seltensten von den zuerst erwähnten, bilden den Diluvial-Grus von *Liguanea*; im Allgemeinen sind sie nicht groß, allein hin und wieder trifft man darunter gewaltige Blöcke von dem kieseligen Sandsteine, auch kommen Grünstein-Blöcke am Fusse des *Long Mountain* vor.

Die Flüsse heutiger Zeit wirken augenfällig auf allmähliche Zerstörung der Diluvial-Ablagerung hin; man sieht dies namentlich an den Einschnitten von 2 bis 500 F. Tiefe, welche sie gebildet haben. An den sogenannten Pallisaden, eine, auf mehrere Meilen sich erstreckende, Sandbank, welche die Stadt Port Royal mit dem Haupt-Festlande verbindet, findet man Ablagerungen von Alluvium, besonders zwischen Kingston und Port Henderson.

Gegen W. verbreitet sich die Diluvial-Ebene durch die Niederungen von St. Catherine und St. Dorothy. Sand und Thon treten hier häufig auf; übrigens trägt das Diluvium den nämlichen Charakter. Flüsse und Bergströme haben interessante Profile entblößt; das tiefste ist jenes vom Hope-Flusse.

Ueberbleibsel gigantischer Thiere, wie Gebeine von Elephanten, Rhinoceros u. s. w., hat man im Diluvium von Jamaika bis jetzt nicht gefunden.

Die große Ebene von Vere und Nieder-Clarendon ist von der oberen durch einen Zug von weissen Kalkstein-Bergen geschieden; auch zeigt sich dieselbe nach allen Seiten davon umgeben, ausgenommen gegen S. und SO., wo das Meer sie begrenzt. Der grössere Theil der Ebene besteht aus Diluvium, aus Grus-, Sand- und Thon-Gebilden.

Bemerkenswerth ist, daß, obwohl das Diluvial-Gebiet so oft von weissen Kalkstein-Bergen umgrenzt wird, man dennoch nur wenige Trümmer dieser Gebirgsart darin trifft, eine wahrscheinliche Folge ihrer mehr weichen Beschaffenheit.

Das Diluvium von *Vere* und *Clarenton* ruht auf gewisse Erstreckung, auf den vorerwähnten *Savannah*-Konglomeraten und Sandsteinen, und nicht selten wird es schwer, beide zu unterscheiden.

Vulkanische Gesteine.

In dem von mir untersuchten Theile von *Jamaika* bemerkte ich nur am *Black Hill*, zwischen *Lennox Low Layton* und dem Meeresufer (*St. George's*) Gesteine solcher Art. Der Berg besteht aus einem Mandelstein-artigen Trapp, dessen Blasenräume theils leer, theils erfüllt sind mit Chalzedon, Kalkspath und einigen zeolithischen Mineralien; meist bildet der Chalzedon die Lagen zunächst den Wandungen der Räume, und der Kalkspath füllt das Innere aus. Mitunter hat dieser Mandelstein, besonders jener, wo die Massen von denen die Blasenräume erfüllt waren, ausgewittert, ein Lava-artiges Aussehn. Am Gipfel des Berges fand ich das Gestein mehr Obsidian-ähnlich. — Auf welche Art die vulkanischen Felsarten mit den sandigen Mergeln der weissen Kalk-Formation verbunden sind, liefs sich nicht ausmitteln. Ohne Zweifel gehört der *Black Hill* den sogenannten erloschenen Feuerbergen an, deren *Jamaika* vielleicht noch mehrere aufzuweisen haben dürfte, besonders in dem, mir nicht näher bekannt gewordenen, westlichen Theile der Insel.

U e b e r
 einige vulkanische Gesteine
 im
Valle di Fiemme

von

den Herren BERTRAND-GESLIN, TRETTENERO
 und MARASCHINI,

dargestellt in einem Briefe an Herrn BREISLAK
 von

Herrn P. MARASCHINI *.

Deutsch bearbeitet

von

Herrn W E B E R.

Hierzu Tafel II.

(*Biblioteca Italiana. Tomo XXXII, pag. 351.*)

Nachdem MARZARI-PENCATI in seinen geologischen Andeutungen (Vicenza, 1819), und mit größ-

* Man hat von mehreren Seiten den Wunsch ausgesprochen, obige Beobachtungen in dieser Zeitschrift

seiner Ausführlichkeit in einer Notiz über seine
terziären Granit vom *Avisio* (*Osserv. veneto*, Nr.
118 und 127 vom Jahre 1820) die Geologen auf die
Vorhandenseyn einer granitartigen Felsart aufmerk-
sam gemacht hatte, die auf einem unverkennbar se-
kundären Gebiete in unregelmässiger Schichtung vor-
kommt, haben sich mehrere berühmte Naturforscher
an diese interessanten Orte begeben, vorzüglich in
das Thal von *Fiemme* und *Fassa*, um sich von
der Richtigkeit der Entdeckung des *Vicentinische*
Gelehrten zu überzeugen. Fast gleichzeitig, un-
auch später, als Sie das K. K. Institut der *Lombar-
dey* mit Ihrem bekannten *Memoire* (Mailand, 1821
über die Beobachtungen des Verfassers, und über
die Schlüsse, die man daraus für unsere Wissen-
schaft ziehen könnte, unterhielten, haben mehrere
fremde Geologen, von grossem Rufe, Meinungen
geäussert, die mehr oder weniger sich von den
entfernten, was der Entdecker daraus folgern
wollte *.

aufgenommen zu sehen, und ich finde keinen An-
stand, jenem Verlangen Folge zu leisten, da die Be-
merkungen, obwohl keineswegs mehr neu, ihr Inter-
esse nicht verloren haben.

d. II.

* Bothe von und für Tyrol in den Jahren 1821, 1822,
1823.

Weit entfernt, sich von den Widersprüchen, die er im Thale des *Avisio* gegen seine Meinung fand, schrecken zu lassen, setzte MARZARI, von der Richtigkeit seiner Hauptsätze überzeugt, seine Nachforschungen, mit der ihm eigenen Thätigkeit, fort, und glaubte mit Recht behaupten zu können, daß der hervorragende Granit zwischen dem *Grigno* und der *Brenta* auf der einen Seite, und dem *Molisa*, dem *Maè* und der *Tiave* auf der anderen, später als die Kreide seyen. (Vicenza, 18. März 1822.)

Als er hinlängliche Thatsachen gesammelt zu haben glaubte, um seine Beobachtungen in ein System zu bringen, wandte er seine Ideen auf das Allgemeine, und bemühte sich, das, was sich daraus schliessen liefs, dem gröfseren Theile der, von andern Geologen beschriebenen und geprüften, Gegenden anzupassen, indem er annahm, daß mehrere Granite und analoge Felsarten der beiden Hemisphären, durch theilweise Ausfüllungen ehemaliger Thäler entstanden wären. (*Gazzetta privilegiata di Venezia*, Nro. 38, 39, 94 und 185 vom J. 1823.) Uebrigens scheint er keiner der angenommenen Meinungen über ihren Ursprung beistimmen zu wollen; weder der, daß sie aus Krateren, wie bei den noch thätigen Vulkanen ausgeflossen seyen, noch der mehr beifallswerthen, daß sie sich aus der Tiefe gehoben, und sich, indem sie die darüber liegenden Schichten durchbrachen, einen Weg bahnten, und die Felsmassen, die sich unter der Oeffnung befanden, aus der sie hervortraten, bedeckten; was ich auch hin-

länglich dargethan zu haben glaube, in meiner Schrift über die augitischen Gänge. (*Biblioteca Italiana*, XXX, p. 210.)

Bekannt mit der Genauigkeit des Beobachters und aus Achtung für das Ansehn der berühmten Geologen, die ihm entgegen waren, wagte ich nicht, wie Sie wissen, eine Meinung auszusprechen, wenn mir es die Umstände gestattet hätten, alle, oder den Theil dieser Gegenden zu besuchen.

Diese längst vorgehabte Reise wurde nun in wenigen Tagen * ausgeführt, und ich betrachtete als eine besondere Begünstigung des Glücks, meine beiden gelehrten Freunde BERTRAND-GESLIN und TRETENERO zu Reisegefährten gehabt zu haben, dem mir dadurch die Gelegenheit geboten war, an Ort und Stelle die Thatsachen zu besprechen, und die Beobachtungen bei allen zweifelhaften Umständen zu wiederholen. Ich kann Ihnen daher auch versichern, daß wir in allen dem, was Beziehung auf das Wesentliche dieser Formazion hat, vollkommen einig sind, denn wir bekennen uns zu derselben Meinung, ausgenommen in einigen Dingen, die jedoch nicht zum Hauptzweck gehören, deren Erwähnung aber dennoch im Verlaufe des Briefes erwähnt werden werde. Ich hielt für nöthig, dieses voranzuschieken, um jeden Schein von Partheilichkeit von mir abzuwenden, die man mir vielleicht in den, a

* Im September 1823.

dem Umfange der Thatsachen gezogenen, Schlüssen vorwerfen könnte.

Bei den Ausflügen, die wir von *Trento* nach *Lavis*, *Cembra*, *Cavalese* und *Predazzo*, und später von *Cavalese* nach *Egna* und *Lavis* machten, beobachteten wir vorzüglich die Beziehungen der granitartigen Felsarten der Umgebung von *Predazzo* zu den Bildungen, welche die sie umgebenden geschichteten Gesteine zusammensetzen, und zu dem Quarzführenden Porphyr, der längs der Strasse eine ausgebreitete Gebirgsreihe bildet; wir waren daher genöthigt die Gebiete, auf die wir kamen, einzeln zu studiren, und dieß ist die Ursache, warum ich von den geschichteten Felsarten rede, ehe ich der ungeschichteten erwähnt habe.

Die älteste Formazion, die wir erkannten, war der rothe Sandstein (*Grès bigarré*), dem ganz ähnlich, der im *Vicentinischen* in grosser Ausdehnung vorkommt. Wir beobachteten ihn nur an zwei Stellen am Tage, am Fusse des Gebirges von *Carnon* zwischen *Ziano* und *Predazzo*, und bei unserer Rückkehr, um uns nach *Egna* zu begeben, auf dem Berge von *Filarlungo*, als wir von *S. Lugano* herabstiegen, um nach *Montagna* zu gehen.

Dafs dieser kein anderer, als der rothe Sandstein sey, schlossen wir aus dem Muschelnführenden, oolithischen, rothen Kalke von *Carnon*, den er auf dieselbe Art überlagert, wie man es am *Spiz* und *Recoaro*, und an andern Orten im *Vicentinischen* bemerkt; so wie auch aus der Holz-

J. 1829. 8

kohle von *Filarlungo*, die ich anfangs für Steinkohle hielt, und daraus folgerte, daß er zum Kohlen-Sandsteine gehören müsse; als ich aber die Kohle aufmerksamer untersuchte, fand ich, daß sie Feuer brennt ohne aufgebläht zu werden, und keinen Rest von Asche hinterläßt.

Der Sandstein ist hier bald roth, bald graulich weiß, bald bunt. Der bindende Teig ist gewöhnlich thonig; nur gegen *Montagna* haben wir eine untere Sandstein-Schicht, mit Quarz-Zäment, beobachtet.

Besonderes kam uns bei dieser Bildung nicht vor, als eine, ungefähr $1\frac{1}{2}$ Meter mächtige, Barre eines Porphyr-artigen Augitfelsen, mit Feldspath-Kristallen, fest, schwärzlich, Mandelstein-artig in übereinstimmender Schichtung mit den Felsarten, denen er untergelagert ist, auf dem Berge *Carnon*, unter *Predazzo*. Den erwähnten oolithischen Kalk beobachtet man nicht nur in den unteren Schichten, sondern auch in den oberen, von denen er durch eine grauliche, thonige Kalk-Schicht getrennt ist. Der Augitfels liegt auf 200 Meter und darüber entblößt und nur der bebaute Boden hindert ihn noch weiter zu verfolgen.

Der oben erwähnte Sandstein ist von einer grossen Kalk-Bildung überdeckt; Konchylien fehlen in letzterem oft ganz, doch öfter noch ist er reich an Terebrateln, Enkriniten und andern Fossilien. Dieses ist der Muschelkalk, den man erst in den letzten

Jahren für selbstständig erkannte. Im *Vicentinischen* kommen in den oberen Schichten häufig Drusen von schwefelsaurem Baryt vor, und müssen auch hier seyn; denn, obgleich wir ihnen nicht auf die Spur kommen konnten, so fanden wir doch in den Mauern, die in *Lavis* die Gärten umgeben, Steine, die ihn in großer Menge enthielten, und nicht weit davon zu brechen schienen. Man beobachtet diesen Kalkstein von *Trezene* bis an den Berg der *Forcella delle Coste* bei *Predazzo* in allen geschichteten Gebirgsmassen, so wie auch in den Kalkbergen, an die man beim Herabsteigen von *S. Lugano* nach *Egua* kommt.

Auf den Muschelkalk folgt der Quader-Sandstein, der gewöhnlich roth und reich an Thon ist, welcher ihm als Bindemittel dient, und in allen Kalk-Gebirgen, die wir durchwandert, unter dem Jurakalke liegt. Doch vergebens suchten wir die Veränderungen, denen er am *Spizberge* und in den benachbarten Bergen von *Recoaro* unterworfen ist, wo er bisweilen in Porphyr-artigen Sandstein (*Mimophyre*) übergeht, und seine Stelle vielleicht von einem wahren Porphyr eingenommen wird.

Ueber ihm liegt der geschichtete Mergel der Jura-Formazion, der oft vom wahren Kalke, in Schichten von geringer Mächtigkeit, vertreten wird. Es verdient hier bemerkt zu werden, daß der Mergel in den Gebirgen, die uns eben beschäftigen, gar keine Veränderung erlitten zu haben scheint; während der, seine Stelle einnehmende, geschichtete

Kalk, weit entfernt fest zu seyn, körnig geworden ist, und viele Drusenräume enthält, die mit Krystallen von kohlensaurem Kalke auf dieselbe Art besetzt sind, wie man es in den oberen Schichten, den Dolomiten des Herrn v. Buch angehängt, beobachtet, die man schon in der Ferne leicht an ihren hohen ausgezackten Hörnern erkennen kann.

Es ist hier wohl zu bemerken, daß die Spizzen selbst, welche sich wie freistehende Thürme erheben, von Weitem betrachtet, Spuren scheinbarer Schichtung tragen.

In den Umgebungen von *Predazzo* bekam ich zwei Felsarten nicht zu sehen, die man zwischen *Roveredo* und *Lavis* findet, daher kann ich nicht sagen, in welcher Beziehung sie zu dem Granitartigen Gebiete stehen, und begnüge mich ihrer nur zu erwähnen. Die erste ist ein weißer Sandstein den man im Berge der *Argentiera* zwischen *Moén* und *Cortegiano* bricht. Die Tyroler brauchen ihn zu Schleifsteinen, und wahrscheinlich ist er über den Jurakalk gelagert, daher man ihn als ein Äquivalent der Thon-Sandstein - (zweiter Quader Sandstein) Bildung betrachten könnte; die zweite ist ein bald graulichweiß, bald rother Kalk mit Ammoniten, der dem bei *Magrè*, *Valdagno* und *Chiampo* auftretenden ähnlich ist, so wie dem auf dem Plateau der »Sieben Gemeinden« im *Vicentinischen* und dem der Gebirge *Lessini* und zu *St. Ambrogio*, wo man ihn bricht, um ihn als Marmor zu

verwenden. Dieser Kalk ist mir das Aequivalent der Kreide.

Der Quarz - führende Porphy, der in der Gegend von *Lavis* hervortritt, bietet, längs dem gleichnamigen Flusse, einen einförmigen Anblick dar, und bildet die Gebirge, zwischen denen jener durchfließt, von beiden Seiten bis nach *Cavalese* und noch darüber hinaus, bis er wieder aufsteigt, wo er rechts von geschichteten Gebilden verdrängt wird, während er aber zur linken fortwährt, bis er sich nahe bei *Pedazzo* hinter unter Augitfelsen verbirgt, die ihn überdecken.

Nur Weniges kann ich in geologischer Beziehung über diesen Porphy und die benachbarten Felsarten sagen: vielleicht finde ich in den Umgebungen von *Pergine* und an den andern Orten, die ich der genaueren Prüfung bestimmte, deutlichere Anzeigen von Ueberlagerung, um darnach seine wirkliche Lage bestimmen zu können. Jetzt muß ich mich auf die Bemerkung beschränken, daß er zu der Formation des rothen Sandsteines zu gehören scheine. In der That bemerkten wir bei dem Orte *Montagna*, daß die Schichten-Neigung dieses Sandsteines mit der Neigung der Oberfläche des Porphyrs übereinstimme, so, daß die Schichten, wenn man sie sich verlängert dächte, ihn bedecken würden. In *Lavis* sammelten wir Handstücke von einer harten und festen Felsart von graulicher Farbe, die man beim ersten Anblick für Feldstein oder Granulit (*petroselce o eurite*) halten könnte, die aber von

Säuren mit Aufbrausen zersezt wird, und braunliche Masse hinterläßt; sie bedeckt unmittelbar den Porphyr, und scheint offenbar dem Muschelkalke anzugehören, so viel man aus den Konchyolithen urtheilen kann, deren Schalen man in den vertieften Theilen des Gesteines bemerkt, das den Schein einer Wacke trägt.

Unter den zur Porphyr-Formazion gehörigen Gebirgsarten darf ich den Porphyr-Sand (*sapfiriche*) nicht übersehen, der ihn bedeckt, lose, ohne Bindungsmittel, und dann wie Sand oder Pudingstein aussehend, und mannichmal die Form einer Grauwacke (*Mimophyre*) annehmen; wie wir es besonders in der Gegend von *vaiese*, und bisweilen auf dem Wege bis *S. Lugano* gesehen haben.

Zu jüngerem Sande, als die Porphyr-Formazion, und zu den Produkten der Zersezzung desselben glauben wir die, mit Porphyr-Sandstein wechselnde Bank zählen zu müssen, welche wir zwischen *lorno* und *Cadin* beobachteten, und die vom Wasser bearbeitet zu seyn scheint; sie bedeckt in gleicher Schichtung und horizontal den Dolomit oder modifizirten Jurakalk, der in *Tyrol*, wie im *centinischen* fast immer gegen SW. geneigt ist.

Etwas über *Cembra* hinaus ist der Porphyr von einer Zeolith-führenden wackenartigen Felsart bedeckt, die im Aeußeren der ganz ähnlich ist, wie man in dem Augit-Gebiete von *Fassa*, und in *Thales degli Zuccanti* beobachtet; doch will

nicht wagen zu behaupten, daß sie auch wirklich als zu der Porphyr-Formazion *Tyrols* gehörig betrachtet werden müsse, um so mehr, als meines Wissens, der Augit in dem Quarz-führenden Porphyre bis zur Stunde noch nicht gefunden worden ist.

Eine Felsart, welche noch den Porphyr bedeckt, ist der Gyps, bald fleischroth, bald weiß, der sich, wie der Alabaster von *Valterra*, zu Luxus-Artikeln verwenden ließe; er bildet isolirte Hügel bei *Castello*, *Cavalese*, *Tesero*, *Carado* u. s. w., in welchen er mit einem gelblichweißen, mittelmäßig harten Mergel wechselt, in dem wir keine Konchylien, noch andere Fossilien finden konnten, mit deren Hülfe wir ihn näher bestimmt hätten. Noch viel weniger zeigten sich an den Orten, die wir besuchten, deutliche Ueberlagerungen von Gebirgsarten, die uns seine geologische Lage noch bestimmter hätten anzeigen können; da doch der Konchylien-Marmor, der bei *Tesero* auftritt, und die letzten Glieder des rothen Sandstein-Gebietes auszumachen scheint, eine Ueberlagerung kaum ahnen läßt.

TRETTENERO war der Meinung, dieser müsse nicht älter seyn, als der, den man bei *Rocaaro* zwischen dem Waldbache *Lichelere* und dem *Agno di Crema*, namentlich an zwei Stellen bei der *Lavine dei Pace* und bei den *Casare dei Zini* findet; an welcher letzten Stelle beiläufig bemerkt, auch FESTARI einen ganz neuen Gyps vermuthete. (*Observationi ect.*; p. 15.) Farbe, Struktur, Form und, was das Merkwürdigste ist, selbst die Lage

ist dieselbe, indem auch der von *Recoaro* sich in einem Gebiete von Uebergangs-Porphyr befindet welcher von der grossen Formazion des thonigen Augit-Porphyr abhängt, der ein früheres Becken ausgefüllt zu haben scheint, das in den Formazionen des Jurakalkes, des Quader-Sandsteines und des Muschelkalkes undeutlich ausgehöhlt war, und in seiner grössten Länge von der *Lora* bis *Fongara* reichte. Der einzige Unterschied zwischen diesem Gypse und dem des *Fiemme*-Thales ist, dafs diese in abwechselnden Schichten mit Mergel erscheint während jener sich in den Räumen, die zwischen den mächtigen Porphyr-Bruchstücken bestanden und in den, von der Zersezzung herrührenden, Spalten des Thons abgesetzt zu haben scheint.

Bei der Gelegenheit wird es nicht unnütz seyn zu erinnern, dafs im Gypse der *Lavine dei Paes* sich häufig vertheilte, einzelne Quarz-Krystalle finden, die bald an beiden Enden ausgebildet, bald in Rosen geordnet sind, und dafs die Oberfläche oft mit einer splitterigen Rinde von Chalzedon bedeckt ist, dem analog, welche bisweilen die Zellen des Waacken-Gebirges der *Lavine di Licheler* ausfüllt, das nichts anderes ist, als eine zellichte Modifikation des Porphyr von *Fongara* *.

* TRETTENERO bemerkt, dafs der Porphyr, der zu einer andern Epoche das Becken ausgefüllt hatte, jetzt fast ganz verschwunden ist, so, dafs man bei den

Herr BERTRAND-GESLIN stimmte dieser Meinung bei, und hielt angeblichen Porphyry vielmehr für Glied des rothen Sandsteines (*gres bigarré*), den oberen Schichten es untergeordnet seyn soll. In der That, wenn es wahr ist, daß in einem Orte nahe bei Cavalese, dessen Grundlage Porphyry der Gipfel Kalk ist (wir konnten ihn aus Mangel an Zeit nicht besuchen), sich auch Gyps vorfin-

in Caserio dei Zini den Grund des Porphyry-Thales aufgedeckt sieht. Hier hat die, über zerstreuten mächtigen Jurakalk-Massen gelagerte, vulkanische Felsart den Kalk bei der Berührung in schönen Marmor von milchweißem Teig umgewandelt. Er ist unvollkommen krystallinisch mit rothen netzförmigen Aederchen durchzogen, die ihm täuschend das Ansehn einer Brekzie geben. Gewöhnlich findet sich zwischen der vulkanischen Felsart und dem umgewandelten Kalke eine dünne Schicht grünlichen Steatits, der oft in die Ritzen beider eindringt. Merkwürdig ist, daß die späteren Spalten im Kalke durch Infiltrazion mit durchsichtigen Gyps-Lamellen besetzt wurden.

In einer fortlaufenden Schlucht hatte T. Gelegenheit zu beobachten, daß der Grund des Beckens, als es vom Porphyry erfüllt wurde, aus Kalk-Bruchstücken, ähnlich denen der benachbarten Borge, gebildet war. Seine leeren Räume erfüllte Porphyrython, und Gyps setzte sich in solcher Menge ab, daß man ihn jetzt für den Ackerbau benutzt.

det, der, statt aufgelagert, wirklich zwischen be-
 Gebirgsarten eingeschoben ist, wie es beim er-
 Anblick scheint, und es Hr. MARZARI - PENCATI
 Hrn. TRETTERO gesehen zu haben versichert,
 gewinnt die Sache Wahrscheinlichkeit; um zur
 wissheit zu gelangen, müßte man aber auch ei-
 sehen, zu welcher Formazion der obere Kalk
 höre, da er auch terziär seyn könnte, wenn M
 ZARI selbst, wie er in seinen *Cenni geologici*
 54) angibt, ihn mit untergeordneten graulichwei-
 Kalk-Schichten abwechselnd beobachtete; in d
 selben waren eckige Höhlungen zerstreut, er
 fest und klingend, scharfkantig brechend, und v
 de von ihm für einen Kalk aus der Süßwas
 Bildung gehalten, den er mit einem ähnlichen
 Berge *Cimini* verglich.

Diefs sind die geologischen Beziehungen,
 denen die Gebirgsarten, die wir längs der Str
 beobachten konnten, zu einander stehen; es bl
 mir also noch übrig, Ihnen die Verhältnisse dies
 zu den vulkanischen Felsarten der Umgegend
Predazzo aus einander zu sezen; Verhältnisse,
 ren Erforschung hauptsächlich Zweck unserer R
 war.

Der Berg der *Forcella delle Coste*, welc
Predazzo gegenüber und jenseit des Flusses La
 liegt, erhebt seine, aus umgewandeltem Juraka
 gebildeten, Hörner hoch empor. Die unteren Schi
 ten desselben neigen sich gegen OSO. mit 20°, u
 bestehen aus einer Mischung von Mergel- und Ka

Schichten, während die oberen Dolomit sind. Dieser Berg scheint vor der Entstehung der vulkanischen Felsarten gleichsam, wie durch einen Schlag von irgend einer fremdartigen Gewalt gespalten, und die grossen abgetrennten Massen weggeführt zu seyn. In der That zeigt er gegen *Predazzo* einen Abhang, der sich dem Senkrechten nähert, und den man wohl auf 80° schätzen kann.

Die kleine Kaskade von *Canzocoli* liegt etwas über dem Fusse des Gebirges, und wird von einer Fortsezzung des unteren geschichteten Kalkes gebildet. Der Marmor und der dritte sekundäre Sandstein, so wie die älteren Gebirgsarten, die man von der andern Seite der *Forcella*, die gegen *Carona* liegt, ganz deutlich ihrer gewöhnlichen Neigung folgen sieht, verlieren sich hier, ehe sie die Kaskade erreichen, nachdem sie sich immer mehr herabgelassen haben.

Der Dolomit, der in den benachbarten Bergen feinkörnig, mit Zellen, die Krystalle von kohlen-saurem Kalke auskleiden, und gewöhnlich weifs oder graulichweifs vorkommt (nur gegenüber von *S. Colombano*, auf der Strasse von *Roveredo* nach *Schio*, beobachteten wir einige untergeordnete Schichten von festem grauem Kalke, mit Schaa-len der *Turritella* des *Jura*), hat auch auf der *Forcella* dasselbe Aussehn. Nicht allein bei der Berührung, und in nicht grosser Entfernung von den vulkanischen Gebirgsarten ändert er die Form. Die unteren Schichten sind grobkörnig, von grauer Farbe; die oberen,

noch körnigeren, sind weiß und graulichweiß; die Vielfältigkeit der Modifikationen, die man nicht an diesem Orte, sondern auch im *Rif*-Thale *Via nuova* und auf dem Berge *Mulazzo* bemerkt. An den beiden letzten Stellen sind jedoch die gewandelten Felsmassen nicht sehr mächtig, und dem *Ponte di Boscampo* nimmt man Gänge wahr, bei deren Berührung der Kalk dem vollkommen ähnlich blieb, der das ganze Gebirge bildet, bemerkt keinen andern Unterschied, als eine größere Festigkeit, begleitet von einer gewissen Zerbrechlichkeit, die man den häufigen Zerklüftungen zuschreiben muß.

Die herrschende vulkanische Felsart ist, wie uns bedünkte, ein basaltischer Dolerit mit einigen Feldspath-Krystallen; zum wenigsten bildet allein mehrere Gebirge, und in denen, die eine andere Gebirgsart der Beschauung bieten, fehlt niemals, besonders in den höheren Gegenden.

Canzocoli war der erste Ort, den wir besuchten. Zuerst zeigt sich, unmittelbar an den Fuß der Kaskade gelehnt, eine Granit-artige Gebirgsart aus Feldspath, einem gelblichweißen Quarze und schwarzem Glimmer bestehend, denen eine schwarze, harte Substanz beigemengt ist, die bald blättrigem, bald von unebenem Bruche und magnetisch ist, und wohl Titaneisen seyn muß, gleich man sie beim ersten Anblick für Augit halten könnte. Die Felsart selbst setzt auch in größerer Höhe fort, nur durch die Farbe des Felds

thes und Quarzes, der grau ist, verschieden; häufig ist sie auch zellicht.

Von dem Wunsche beseelt, die Berührungslinie zu verfolgen und zu erforschen, ob der Kalk vom Gipfel der *Forcella* die vulkanische Felsmasse des Berges von *Polinzana* (so nennt man den granitischen Berg, der den Kalk überlagert) überdecke, wie es scheint, wenn man die Gebirgskette von *Predazzo* aus sieht, beschlossen wir durch eine steile Schlucht, die sich uns gegenüber aufschloß, *Val Orca* genannt, so hoch zu steigen, als möglich war.

Ich gestehe Ihnen offenherzig, die Hoffnung, jene Thatsache bestätigt zu sehen, erweckte meine Eigenliebe, und ich schmeichelte mir nun mit einer wahrscheinlichen Erklärung für das Vorhandenseyn der vulkanischen Gebirgsarten, mit der Annahme der Erhebungs-Theorie auftreten zu können, doch hier sollte es nicht gelingen.

Während wir in der Spalte emporkletterten, bemerkten wir, daß das Gestein, je höher wir kamen, immer schwärzer, und die Krystalle kleiner wurden, so, daß es sich stets mehr dem Kompakten näherte, und zuletzt ganz basaltisch wurde; ja, der höchste Theil war sogar zellicht, und die Zellen oft leer, nur bisweilen mit einem kalkigen oder rothen zeolithischen Stoffe erfüllt. Diese Varietäten waren, wie die Haupt-Gebirgsart, magnetisch.

Längs unserem Wege beobachteten wir auch einen Uebergang zu einer anderen Gebirgsart; Quarz

fehlt darin ganz, und sie scheint nur aus rothen Feldspathe und Titaneisen zu bestehen; wir verfolgten sie gleichfalls bis zum Gipfel, wo sie die Berührungslinie bildet, und fanden hier beständig das Titaneisen weniger häufig, bisweilen ganz fehlend, dagegen seine Stelle von Quarzkörnern und einer schwarzen, nicht magnetischen Substanz vertreten, die Augit seyn könnte.

Auf dem Gipfel des *Polinzana* angelangt, bemühten wir uns die Verhältnisse des Kalkes wahrzunehmen, und erkannten bald, daß seine Ueberlagerung nur Täuschung sey, und daß er augenscheinlich überdeckt war, wie auch, daß die vulkanische Gebirgsart sich an den Kalk in seiner ganzen Ausdehnung anlehne, und um allen Zweifel über die Wirklichkeit der Thatsache gänzlich zu heben, entdeckte Hr. TRETTENERO, der seine Untersuchungen fortsetzte, während Hr. BERTRAND und ich uns Handstücke von den vorkommenden Felsarten schlugen, eine Stelle, wo das Gestein über einen Dezimeter vom Dolomite abstand, und in der Neigung der Gebirgsarten ganz deutlich die Auflagerung wahrnehmen liefs *.

* Da eine unvorhergesehene Ursache die Bekanntmachung dieses Briefes verspätete, konnte ich neulich einige Nachrichten der Herren v. HUMBOLDT und v. BUCH lesen, (*Ann. de Chimie et de Phys.*; Juillet et Août 1823), woraus hervorzugehen scheint, daß L. v. BUCH

Der modifizierte Kalk der *Forcella* trägt Spuren organischer Körper; Hr. BERTRAND-GESLIN sammelte ausser der *Turritella*, die Hr. BRONGNIART als charakteristisch für den Jurakalk betrachtet, auch die Schale eines *Nautilus*, und das Bruchstück eines kleinen Ammoniten. Nicht weniger gewiss ist die Existenz der Konchylien im Dolomite des *Vicentinischen*; ich fand häufige *Trochus*-Abdrücke.

Da uns kein Zweifel mehr über die Auflagerung der vulkanischen Felsarten blieb, so wandten wir uns gegen das *Rif*-Thal, das von ferne schon der Hoffnung, dort Stoff zu neuen Beobachtungen zu finden, Raum gab. Die, das Thal beherrschenden, Berge sind aus einer doleritischen, graulich-schwarzen, oder aus einer schwarzen, festen, porphyroidischen Gebirgsart gebildet, deren parallel-epipedische Feldspath-Krystalle der Felsart das Aussehen des Ophites der Alten gibt, welcher weisse Krystalle umschliesst.

Wir waren kaum über die Brücke des *Lavis* gegangen, als wir auf ein schönes porphyroidisches Gestein stießen, das einen Gang zu bilden schien,

die Thatsache bei *Canzocoli* anders sah, als ich bemerkte; aber wenn man bedenkt, dass der berühmte Geologe nicht bis auf dem Gipfel gekommen ist, wie er selbst angibt, so wird man erkennen, dass er durch den Schein getäuscht werden konnte, wie es auch uns Anfangs ergangen war.

in dessen doleritisch-basaltischem Teige mächtige bald fleischrothe, bald weiße Feldspath-Krystall zerstreut sind, und das, in gleichfalls isolirte Drusen, Olivin enthält, der nach den bisher angestellten Beobachtungen nur den Basalten, sowohl der Kreide als des terziären Gebietes, anzugehören * scheint.

Im *Rif*-Thale, bei der Brücke von *Via nuova* jenseit des Stromes, erscheint wieder der Marmor und die unteren Schichten des Jurakalkes, ihre Neigung gegen SO. überstieg nicht 50° ; sie wechseln mit einem feinkörnigen, Glimmer-haltigen Sandsteine, der sich einem schieferigen Thone nähert; er ist kalkhaltig, und führt Schalen von Konchylien; aber in einiger Entfernung verändert sich die Neigung, und wo sich vulkanische Felsmassen anlehnen, sieht man die Mergel-Schichten, statt, wie die Kalk-Schichten der *Forcella*, abgeschnitten zu werden, sich kühn erheben, so, daß ihre Neigung über 55° beträgt. Der Kalk wird bei der Berührung graulichschwarz und in körnigen Dolomit umgewandelt; an dem dortigen Mergel konnten wir jedoch keine

Verän-

-
- * Hr. v. Buch machte mich, in seiner geologischen Darstellung des südlichen Theiles von *Tyrol*, auf die Möglichkeit aufmerksam, daß der vermeintliche Olivin eine andere Substanz seyn könnte, und weitere Prüfungen ließen mich in ihm einen körnigen Augit erkennen.

Veränderung wahrnehmen; dennoch müssen wir glauben, daßs auch er verändert sey; und diese Meinung unterstützt, wie mir scheint, ganz vollkommen das häufige Vorkommen eckiger Bruchstücke von umgewandeltem Marmor, der von dem nicht verschieden ist, welcher bei der Berührung des Dolerits an vielen Orten im *Vicentinischen* entstanden ist, wo der Marmor eine Modifikation erlitten hat.

Nachdem wir nach *Predazzo* zurückgekehrt waren, wandten wir uns gegen die *Traversa del bosco di Fontana*, um die schöne Granit-artige Gebirgsart zu finden, die aus großen Krystallen, von rosenfarbigem Feldspathe und einem grauen körnigen Quarze besteht, von der wir vermutheten, sie würde eine große Formazion ausmachen, die aber nur als mächtiger Gang in einer Felsart vorkommt, die aus rosenfarbigem Feldspathe, begleitet von einer andern, nicht häufigen Substanz, welche Glimmer zu seyn scheint, und magnetischem Titaneisen zusammengesetzt ist. Wir sammelten Handstücke von dieser schönen Felsart, und bemerkten daran häufig eine blätterige, grünliche, talkige, weiche Substanz, mit weißlichem Strichpulver *. Indem wir den

* Nach BERTRAND dürfte dieß der sogenannte Schrift-Granit seyn, und enthält auch kleine Kügelchen von Titaneisen, wie der mit dem Hornblende-Gesteine bei *Clisson* im Departement der unteren *Loire* vorkommende.

Berg *Mulat* durchkreuzten, zu dem der Fundo der *Traversera* gehört, sahen wir auf die eben erwähnte Felsart einen Syenit oder Dolerit, der Granit-artig aus rothem Feldspathe und grauem Quarze zusammengesetzt ist, keinen Glimmer hat, und eine blätterige, schwärzliche, nicht magnetische Substanz enthält, von der ich nicht weiß, ob ich sie für Hornblende oder Augit ansehen soll; bisweilen findet man auch eine schwarze, nadelförmige Substanz, von der ich, aus Mangel an Zeit, nicht bestimmen konnte, ob sie Hornblende oder Turmalin sey.

Als wir hierauf im Thale des *Trevignolo* hinaufstiegen, fanden wir eine Gebirgsart, in der der rosenfarbige Feldspath fest ist, und den Uebergang zum Feldstein zu machen scheint. Eine weißlichgrüne, Speckstein-artige Masse und Titaneisen finden sich eingemengt.

Auf demselben Gebirge weiterziehend, sahen wir zwei andere Felsarten, deren erstere dem wahren rothen Granite ähnlich sieht, von dem sie nur dadurch verschieden ist, daß sie außer dem rothen Feldspathe, dem grauen Quarze und schwarzen Glimmer, auch noch Titaneisen und eine grünlich-schwärzliche, durchleuchtende Substanz von weißem Strichpulver enthält, die ganz das Aussehen von Chloritschiefer hat, und in welcher man glänzende Talkschuppen beobachtet; die zweite, gleichfalls wie Granit aussehende, mit weißgelblichem Feldspathe, enthält, außer dem Quarze und Glim-

mer, eine nicht magnetische schwarze Substanz, die ich für nichts anderes als Augit halten kann.

Der eben erwähnte schöne, rothe Granit scheint, nach BERTRAND von *Canzocoli* aus gesehen, eine mächtige, dem grünlichen Dolerite untergeordnete Bank zu bilden. Letzterer macht den Gipfel des Berges *Mulat* aus, ähnlich dem, der die Bergspitzen der ganzen Kette ausmacht. Dieser Granit kann also nicht als Haupt-Felsart betrachtet werden, sondern nur als Modifikation, oder als untergeordnetes Glied des grünen Porphyrtartigen Dolerits, auf dieselbe Art, wie es die schöne Gebirgsart ist, die man als Lager bei der *Traversera* findet.

Hierauf gingen wir über die Brücke *di Boscampo*, und richteten unsere Forschungen auf den Berg *Mulazzo*, der theils aus Granit, theils aus magnetischem, festem Dolerit besteht. Gegen Osten folgt ein Kalk, der weniger umgewandelt ist, als der von *Canzocoli* und dem *Rif*-Thale, wie ich oben angab. In diesem Kalke bemerkt man Gänge einer Serpentin-Felsart mit Feldspath- und Doleritkrystallen, doch zeigt sich keine Veränderung bei der Berührung.

Da die Zusammenstellung dieser Thatfachen uns augenscheinlich machte, daß die granitischen und doleritischen Gebirgsarten von *Predazzo* später entstanden seyn müssen, als der Jurakalk, auf dem sie gelagert sind, und uns ihr feueriges Entstehen dadurch ganz einleuchtete, so wurden wir vollkommen überzeugt, daß Niemand die, von Herrn

MARZARI-PENCATI angezeigten Thatsachen in Zusammenhang wird, wenn er die von ihm bezeichneten Orte dieser Gegend unpartheiisch betrachtet.

Uebrigens kann ich nicht unterlassen, Ihnen bemerken, daß ich diese ganze große Formation anders, als durch eine plutonische Gewalt aus der Tiefe in die Höhe gehoben, ansehe, welche die Schichten der ihrem Durchgange entgegenstehenden Gesteinsarten durchbrach, auf die Oberfläche kam das früher bestandene Thal ausfüllte. Der oft porphyr-artige Dolerit scheint mir das Hauptglied dieser Formation zu seyn, er tritt auch gewöhnlich auf, bald Basalt-, bald Porphyr-artig, mit Feldspat-Krystallen, die ihm das Aussehn des Aphanits geben. Der untere Theil, der langsamer erkaltete ist mehr krystallinisch geworden, und bildete nit-artige, quarzige Dolerite (denn ich halte die schwarze, harte, glänzende Substanz, die man häufig findet, meist für Augit und nicht für Hornblende, und scheue mich nicht, hierin auch der Meinung **CORDIER's** geleitet, der Zersezzen des Augits die chloritischen Substanzen zuschreiben, auf die man so oft stößt); während der obere Theil, der schneller erkaltete, auf der Oberfläche zerfällt, und erst, als fremde Substanzen die Zellen ausfüllten, Mandelstein-artig wurde, so daß man es noch jetzt bei den ausgeworfenen Laven noch gegenwärtig thätigen Vulkane beobachten kann, deren oberer Theil durchlöchert und schlackenartig

ist. Was die granitischen Felsarten anbetrifft, so sind diese mir nichts anderes als Modifikationen der Granit-artigen Gebirgsarten, in denen der Augit nicht vorkommt.

Erklärung der topographischen Skizze über
die Gegend von *Predazzo*.

1. Kaskade von *Canzocoli*. 2. Kalkhügel. 3. Granitische Massen. 4. *Tofo di Vena*. 5. Ueber dem *Gazo*-Walde. 6. Berg *Forcella*. 7. *Polinzana*-Berg. 8. Zwischen *Forcella* und *Polinzana*. 9. *Via nuova* oberhalb *la Pansa*. 10. *Mulazzo*-Berg. 11. Brücke bei *Boscampo*. 12. *Traversera* im Walde von *Fontana*. 13. *Orca*-Thal. 14. *Rif*-Thal.
-

Auszüge aus Briefen.

Bern, im September 1827

Ich erlaube mir, als einen kleinen Nachtrag zu lehrreichen Arbeiten über *Ober-Italien*, die Prof. BRONN kürzlich in Ihrer Zeitschrift bekannt gemacht hat, einige Bemerkungen über das *Pia-
tinische* zuzusenden. — Der kurze Besuch, den im Frühjahr 1827 dieser Gegend widmen konnte, gestattete mir zwar nicht, die dortigen Verhältnisse mit der Aufmerksamkeit zu studiren, die eine, Einzelne gehende, Beschreibung voraussetzen würde. Meine Reise war auf das Studium der *Alpen* berechnet, und die *Apenninen* konnten nur in fern eine kleine Stelle im Reiseplane gewinnen, ich mir versprechen durfte, durch Vergleichung *Apenninischen* Formationen mit den *Alpinischen* zu neuen Resultaten, in Bezug auf diese, zu gelangen. Unter diesem Gesichtspunkte einzig, möchte auch meine Beobachtungen vielleicht einiges Interesse gewähren.

Mein erster Besuch von *Castell' - Arquato* galt den, an terziären Fossilien reichen, Hügeln

10. Die geognostische Beschaffenheit dieser Ge-
 ist aus den Werken von BRONGNIART, CORTESI
 A. bekannt. Ein blauer, sandiger Mergel, der
 mit Säuren braust, bildet den unteren Theil
 Hügel, bis ungefähr in die halbe Höhe. Die
 e Hälfte besteht aus einem gelblichen Sande
 lockerem Sandsteine, worin hier und da ein-
 , sehr feste Sandstein-Lager liegen. — In dem
 en Mergel vorzüglich findet man, in unglaublic-
 Menge, die schön erhaltenen fossilen Konchy-
 die zuerst durch BROCCHI beschrieben, und
 durch Hrn. BRONN's Bemühungen auch in *Deutsch-*
 so bekannt geworden sind. Obschon im obe-
 Sande die Konchylien keineswegs fehlen, so sind
 doch weit weniger zahlreich und mannichfaltig,
 östlich auch stark beschädigt; nur Pektiniten
 Austern bedecken zuweilen in großer Menge
 vollständig erhalten die Absonderungen der
 ren Sandstein-Lager, die Muschel-Substanz
 ber meist so fest mit dem Steine verwachsen,
 die Schalen, nicht ohne zu zerbrechen, davon
 löst werden können.

Die große Uebereinstimmung der Subapennini-
 a Petrefakten mit denjenigen der Molasse ist be-
 und, wie ich glauben darf, genügend nachge-
 en worden. Nicht weniger befriedigend geht
 diese Analogie der beiden Formationen aus
 Vergleichung der Steinarten selbst hervor. Der
 e Mergel von *Diolo* unterscheidet sich von dem-
 gen, der die Petrefakten-Lager unseres *Belp-*

berges bildet, nur durch gröfsere Reinheit und weniger Festigkeit, stellenweise, wo er mehr Sand aufnimmt, findet aber vollkommene Identität Statt. Auch der obere Sand und Sandstein ist wahre Molasse. Man trifft darin Nester von Nagelfluhe, aus Geschieben aus den höheren *Apenninen*, oder schmale, nur ein Geröll starke, Geschieb-Linien; aus den Aufrissen des Sandes stehen oft gröfsere harte Knauer als runde Buckel heraus, oder die Verhärtung hat ganze Lager ergriffen, die nun einen sehr festen, in wenig mächtige Platten abgesonderten Sandstein darbieten; nicht selten endlich bemerkt man im Sande kleine Nester von Kreide-artigen Kalke, die sich zuweilen zu schmalen Lagern zusammenziehen. Alles Verhältnisse, die in der *Schweizer* Molasse zu den gewöhnlichsten gehören (s. Molasse S. 88, 93, 97, 99). — Ein Unterschied zwischen dem Subapenninischen und dem Schweizerischen Terziär-Gebirge scheint indess in dem gegenseitigen Massen-Verhältnisse der Gesteine zu liegen. Die reinen und weichen Mergel, die in der unteren Masse der *Piacentinischen* Hügel vorherrschend sind, erscheinen bei uns nur untergeordnet, so wie dort hingegen unsere festeren Mergel-Sandsteine; und auch nur in einigen Gegenden der *Schweiz* erscheint die Molasse als lockerer Sand, wie man ihn im oberen Theile jener Hügel vorherrschen sieht. Es läfst sich aber dieser Unterschied aus den Lokal-Verhältnissen der beiden Länder befriedigend genug erklären. Es scheinen nämlich

in den *Apenninen* der Sand und Mergel sich reiner ausgeschieden zu haben, weil, bei der weit geringeren Masse der Hügel, kein zu starker Druck dieser Absonderung im Wege stand, während in unsern, sehr viel mächtigeren Hügeln beide sich zu einem Mergel-Sandsteine vereinigt haben. Daher findet man denn auch in derjenigen Gruppe der Schweizerischen Molasse die größte Analogie mit der Subapenninischen Formazion, in der jene hemmenden Verhältnisse des Druckes am schwächsten waren, weil die Höhe und Masse der Hügel sehr vermindert, und derjenigen der Italienischen Hügel genähert ist, d. h. in der Nähe des *Jura*. Sehr allgemein bildet daselbst Mergel die Grundlage der Hügel, lockerer Sand mit harten Knauern und festeren Muschel-Sandstein-Lagern die Decke, und die, in den höheren Hügeln herrschenden, Mergel-Sandsteine gehören zu den Ausnahmen, ganz wie wir es in *Italien* finden. (Molasse, S. 99 ff.)

Auf welche Art sich die Subapenninischen Mergel- und Sand-Bildungen mit den tiefer hinein erscheinenden älteren Formazionen verbinden, ist mir nicht klar geworden. Das plötzliche Abschneiden der Terziär-Bildungen an den älteren Gebirgen, und das allgemeine nördliche Einfallen der letzteren unter die ersteren, schien mir keineswegs so evident, wie Hr. CORTESI es beschreibt; ich war vielmehr jedesmal überrascht, wenn ich bemerken mußte, daß ich aus der einen Zone in die andere getreten sey, weil weder die äußere Form der Hügel, noch

die Fallwinkel der Gestein-Lager, noch endlich die Beschaffenheit des Gesteines selbst, mich an diesen Uebergang vorbereitet hatten. So fand ich mich, von *Diolo* herkommend, bei *Prato* und mel nördlich von weißlichen Kalkschiefern umgeben, als ich noch mitten im Gebiete der blauen Mergel zu seyn glaubte, und eben so unerwartet erschiene wieder die terziären Gesteine, als ich über *Lugugnano* nach *Castell' - Arquato* zurückkehrte.

Um nun auch das ältere Gebirge kennen zu lernen, wandte ich mich auf das östliche Ufer der *Arda* gegen *Vianino* zu. Ein Hohlweg, in den weißen Mergel eingeschnitten, führt von dem Flusse auf die Höhen von *Bacedasco*, und, immer umgeben von Anschürfungen der terziären Formation erreicht man den *Monte di Barbara*, nördlich an den Hügel von *Vigoleno* anstossend. Hier zeigen sich, als oberste Decke desselben, horizontale Lagen von $1\frac{1}{2}$ F. Mächtigkeit, aus einem Gemenge zertrümmerter Muscheln bestehend, die zu einem hellbraunlichen, festen Kalke verkittet sind, manchem Pariser Grobkalke ähnlich, oder unserem Muschel-Sandsteine. Dieselben Gesteine zeigen sich auch am *Vigoleno*-Hügel selbst, und, als ihre Basis, Sandsteine, die nur eine feinkörnige Mischung der vorigen Gesteine seyn mögen, und Nester von Lignit, nebst sparsamen Steinkernen von Cardien und Austern enthalten. Diese gelblichen Gesteine bilden ungefähr die obere Hälfte des Hügels. Die untere, bis zum Ufer des *Stirone*, scheint größten-

theils aus blauen, mergelichten Sandsteinen zu bestehen, welche am Ufer selbst noch entblößt sind. Alles so ganz ähnlich den Verhältnissen des *Stramont*-Thales bei *Diolo* und am *Castell*-*Arquato* selbst. Nur ungefähr in der Mitte des Abhanges sieht man abnorm eine Anschüfung von buntem, hochrothem Mergel, und rings um dieselbe Tafeln von sehr festem Sandsteine, die an Alpenische Sandsteine (*Gurnigel*-Sandstein), oder an die Molassen der *Bäuchlen* (Molasse, S. 73) erinnern, und de-
ren Stammort nicht entfernt seyn kann.

Am gegenüber liegenden steilen Abhange findet man dieselben Sandsteine anstehend, mit dem hellgrauen, matten thonigen Kalke und Kalkschiefer wechseln, den wir schon bei *Prato* kennen gelernt haben, und alle terziären Gesteine sind nun verschwunden. Auch die bunten Mergel treten wieder auf, in höchst sonderbaren Verhältnissen, die sie beinahe in eine engere Beziehung zu dem, unweit in der Höhe anstehenden, Serpentin zu setzen scheinen. Mitten nämlich, zwischen jenen Sandsteinen und Thonkalkschiefern, erhebt sich ein kleiner nackter Hügel, aus schwarzen, in jeder Richtung zerborstenen, Gesteinen bestehend. Man glaubt aus der Ferne Serpentin zu sehen, es ist aber ein Thon-Gestein, wie durch Vertrocknen und starken Rückzug in kleine Trümmer zerrissen. Nur die Außenfläche dieser Trümmer ist schwarz, zum Theil Fettartig-glänzend, das Innere, mit mattem muscheligem Bruche, lederfarben. Wo aber die Zertrümmerung



so sehr um sich gegriffen hat, daß die dunkle äussere Färbung die Stücke ganz durchdringt, da geht die Masse über in einen lockeren Mergel, die braunlichschwarze Farbe streift über ins Violette, ins Blaue und Rothe, und man hat zuletzt eben die bunten Mergel vor sich, die auch am jenseitigen Abhange und, wie wir sehen werden, noch an vielen andern Stellen dieser Gegend hervortreten. Ich vermuthe, daß von ähnlicher Beschaffenheit auch ein kleiner, ganz schwarzer Kegelberg sey, die *pietra nera* genannt, den man Thal abwärts am rechten Ufer des *Stirone* sieht.

Man übersteigt nun, gegen Mittag zu, einen Gebirgsrücken, und gelangt jenseit in das Thal von *Ajone* und *Brussola*. Der matte, hellgraue, äusserlich oft gelb gefärbte Kalk bildet hier Stunden lang in nackten Felsen, bis nach *Pellegrino* zu, beide Thalwände. Dickere Lager wechseln mit schieferigen, auf deren Ablosungen sich nicht selten dicht gedrängte *Fucus*-Abdrücke zeigen. Die Schichtung ist steil geneigt, dem Thale parallel streichend. Der ganze Charakter des Thales erinnert an Thäler des *Jura*, oder der niedrigeren Kalk-Alpen. Auch bleibt wohl kein Zweifel, daß man sich hier in einer älteren *Formazion* befinde, derselben, die bei *Wien* am *Kahlenberg* mit ganz ähnlichen Gesteinen und *Fucus*-Abdrücken auftritt, der *Formazion* des *Karpathen-Sandsteines*.

Bei *Pellegrino*, mitten zwischen diesen Kalkreihen, zeigen sich indess wieder Hügel eines Sand-

steines, der wohl derselben älteren Formazion angehören mag, in der *Schweiz* aber zuverlässig der Molasse beigezählt werden würde. Nicht nur in Handstücken sind diese Sandsteine von unserer Molasse, und zwar von der gewöhnlichsten Abänderung derselben, gar nicht zu unterscheiden, sondern auch im Großen tragen sie durchaus den Charakter des *Berner* und *Freiburger* Hügellandes. Ein gleicher Sandstein, mit Lignit auf den Absonderungen, bildet den Hügel, um den sich der *Ceno* herumwindet, zwischen *Vianino* und *Serravalle*, und wahrscheinlich steht derselbe mit denjenigen von *Pellegrino* in ununterbrochener Verbindung. Die Schichtung des Sandsteines am *Ceno* ist horizontal, oder schwach gegen N. geneigt, und vom Gipfel des Hügels, bis an das tief liegende Ufer, wird kein anderes Gestein sichtbar. Sowohl bei *Vianino*, als gegen *Serravalle* zu, bestehen indess die Hügel, ebenfalls vom Gipfel bis in den Thalgrund, aus weißem, thonigem Kalke, so, daß der Sandstein zwischen dem Kalke wie eingeklemmt erscheint, und man fast glauben muß, beide Steinarten liegen, ohne gegenseitige Auflagerungs-Verhältnisse, stockartig neben einander.

Wenn wir nun diese ältere, aus Sandstein und Mergelkalk bestehende, Formazion mit einer Schweizerischen zusammenstellen wollen, so können wir nur an den *Gurnigel*-Sandstein denken, der auf gleiche Art sich eng an die Molasse anschließt, dessen Gestein mit manchen Varietäten des Apenninen-

Sandsteines auffallend übereinstimmt, mit welcher ferner, an der *Gurnigel*-Kette, Mergelschiefer wechseln, die *Fucus*-Abdrücke zeigen. Diese Mergelschiefer, so wie ein thoniger Kalk, der an der Ostseite des *Monte Alire* erscheint, da, wo derselbe an den *Bera* stößt, dann wieder an der Westseite des *Molézou*, in einem Steinbruche zwischen *Darous* und *Semsale*, aufgeschlossen ist, an beiden Stellen Abdrücke von Ammoniten enthält, und in sehr enger, obschon dunkler Verbindung mit dem *Gurnigel*-Sandstein steht, diese Gesteine möchten bei uns den thonigen Apenninenkalk repräsentiren. Eine Verschiedenheit beider Sandstein-Formationen möchte man vielleicht aus der ungleichen Festigkeit derselben und der näheren Uebereinstimmung eines grossen Theiles des Apenninen-Sandsteines mit unserer Molasse herleiten wollen. Man darf indeß nicht vergessen, daß die Sandstein-Formationen der *Schweiz* überhaupt eine bedeutend grössere Festigkeit besitzen, als die der *Apenninen*, so, daß das Verhältniß des älteren Apenninen-Sandsteines zu dem dortigen terziären dasselbe ist, wie dasjenige zwischen dem *Gurnigel*-Sandsteine und der Molasse.

Wie in den andern Theilen der *Apenninen*, wie auch beinahe ausschliesslich in den nördlicheren *Alpen*, stellt sich im *Piacentinischen* das unmittelbare Produkt des Erhebungs-Phänomens als Serpentin dar. Die Verhältnisse desselben, gegen die angrenzenden Formationen, scheinen aber hier wesentlich ver-

schieden zu seyn von denjenigen, die Hr. BRONGNIART beschrieben hat, und deutlicher noch auf den Ursprung und die wahren geognostischen Analogieen dieser Steinart hinzuweisen.

Ich fand den Serpentin zuerst am rechten Ufer der *Chiavenna*, gegenüber *Prato*. Im Durchschnitt einer, nach Osten fortsezzenden, Hügelreihe setzt derselbe, zum Theil von Schuttländ umgeben, in die Tiefe. Zugleich erscheint er aber auch auf dem obersten Rücken der Hügelreihe, als ein Kamm schwarzer zerrissener Felsen, wie man sonst Basalt zu sehen gewohnt ist, und jenes erstere Vorkommen, am Ufer des Flusses, läßt wirklich glauben, daß diese Felsen nicht nur aufgesetzt seyen, sondern, als ein wahrer *Dyke*, die Hügelreihe durchbrochen haben. — Am Ufer wird der Serpentin, gegen den nördlichen Rand zu, von Adern eines sehr reinen faserigen Kalkspaths durchschwärmt, die Fasern senkrecht auf die Wände der Adern gesetzt. Bald gewinnt dieser Kalkspath so an Masse, daß der Serpentin selbst in grössere, eckige Stücke zerrissen wird, die durch den Kalkspath verkittet werden, und dieses Zäment ist so reichlich vorhanden, daß die Serpentinstücke einen Zoll und mehr auseinander liegen. Die grofskörnige schwarze Brekzie, mit weißem zartfaserigem Bindemittel bietet einen überraschend schönen Anblick dar. Näher am Serpentin enthält die Brekzie ausschließlich Serpentinstücke, weiterhin mengen sich aber auch eckige Trümmer und Blöcke von weißem dichten Kalke

bei, von demselben Kalke, den man etwas mehr nördlich anstehend findet, ohne daß man eine Grenze zwischen der gemengten und der reinen Serpentin-Brekzie, oder zwischen dieser und dem festen Serpentine angeben könnte.

Fast mehr indess, als diese so interessanten Verhältnisse reizten meine Aufmerksamkeit die Blöcke, die ich im Bache selbst erblickte. Nebst vielen Trümmern von weißem Kalke, hartem Sandstein und Serpentine, von den näheren Hügeln herstammend, fand ich auch Blöcke von rothem Jaspis, welche das Vorkommen dieses treuen Begleiters des Serpentin auch für diese Gegend beweisen, Alle Gesteine, wie man sie hier wohl erwarten dürfte Mitten zwischen denselben, und in großer Menge auch Blöcke von Granit, einem ausgezeichnet krystallinischen Granite mit rosemrothem Feldspathe in dem ich sogleich das Gestein erkannte, das ich so oft in ähnlicher Umgebung in den Tobeln der *Moléron* und der *Gurnigel*-Kette, besonders aber im *Habkeren*-Thale gesehen hatte (Molasse, S. 160 u. f.). Obgleich die Analogie, die mich hier, gleich beim Eintritt in die ältere Sandstein-Formation, auch ganz identische Granit-Blöcke finden liefs nur eine zufällige seyn mag, so war sie mir doch nicht weniger erfreulich. Seit Jahren hatte ich mich bemüht, die ursprüngliche Lagerstätte jener Schweizerischen Granit-Blöcke und das Verhältniß derselben zu den angrenzenden Gebirgen auszumitteln; die Entdeckung des Konglomerats, das im *Habkeren*-Thale

Thale sie einschließt, hatte meine Neugierde noch höher gespannt, statt sie zu befriedigen. Jetzt traten mir in den *Apenninen* dieselben räthselhaften Gesteine wieder entgegen, und ich durfte hoffen, hier neue Belege zu der einstigen Lösung der Aufgabe zu sammeln.

Wirklich bot sich hierzu kurz nachher eine erwünschte Gelegenheit dar. Als ich nämlich von *Pellegrino* her, in die Nähe von *Vianino*, kam, sah ich unter dem weissen Mergelkalke, in bedeutender Mächtigkeit, bunten Mergel hervortreten, in Abwechselung mit harten Sandsteinen, dieselben Mergel, die ich an den Ufern des *Stirone* gesehen hatte. Aus dieser Bildung erhob sich ein nackter Serpentinfels, meist aus hellgrünem, sehr zerspaltenem und Brekzien-artigem Serpentine bestehend. In die Spalten hatte sich Braunspath gezogen. Nur ein paar Schritte weiter gegen *Vianino* zu, durch Vegetazion leider vom Serpentin getrennt, zeigte sich aber eine ungleich merkwürdigere Felsmasse. Mächtige Blöcke der mannichfaltigsten rothen Granite, vorherrschend der rosenrothe Granit von *Prato*, rabenschwarze Hornblende-Gesteine, Syenite u. s. w., gemengt mit Blöcken von Serpentin und dem in der Nähe anstehenden Mergelkalke, sind so enge mit einander verkittet, daß man Mühe hat, das wahre Bindemittel zu entdecken; denn Stein grenzt an Stein, und man zweifelt immer, ob man das wahre Zäment, oder einen neuen Block sehe. Durch diese enge Verbindung eben so sehr, als durch die einge-

schlossenen Steinarten, unterscheidet sich dieses Konglomerat wesentlich von den diluvialen Schuttmassen, die man über die terziären Hügel verbreitet findet. Bei genauer Untersuchung glaubte ich zwischen den Blöcken des Konglomerats Kalkspath und lockeren Serpentin zu erkennen, und es blieb mir an Ort und Stelle, kein Zweifel, daß die wundervolle Aggregat von Urfels-Trümmern mit dem daneben anstehenden Serpentine aufs engste verbunden, daß es zugleich mit ihm aus der Tiefe hervorgerissen worden sey! — Ich wage nicht, den momentanen Eindruck einer einzigen überraschenden Beobachtung, als das Resultat ruhiger Forschung darzustellen, und zu einer, alle Zweifel beseitigenden, Untersuchung, durch Abdecken der Zwischenräume zwischen dem Konglomerate und dem Serpentine beifälligen Raumes, fehlte mir die Zeit. Spätere und geübtere Beobachter mögen entscheiden, ob ich recht gesehen, oder ob der Wunsch, eine, durch Mehreres wahrscheinlich gewordene, Hypothese bestätigt zu finden, mich irre geführt habe. Immerhin bleibt die Anhäufung jener herrlich schönen krystallinischen Gesteine zu einem fest verbundene Konglomerate, die Identität dieser Gesteine mit denjenigen des *Habkeren*-Thales, und das Räthselhaft des Vorkommens derselben an beiden Stellen, ein wichtige, unsere ganze Aufmerksamkeit verdienende Thatsache.

Der Serpentin von *Vianino* ist keineswegs isolirt, sondern kuppenweise sieht man denselben den

steinhügeln des linken *Ceno*-Ufers aufgesetzt, *Malagri*, bei *Rocca-Lanzone* und bis nach *nuovo* hin. Wahrscheinlich setzt er von da auch östlich fort. — Und überall, wo der Serpentin durchbricht, erscheinen auch die bunten, meist rothen Mergel, so, daß man aus der Ferne an der starken Färbung des Bodens, das Vorkommen von Serpentin errathen kann. Das vereinigte Auftreten beider Gesteine ist so häufig, daß man versucht wird, darin mehr als als bloß Zufälliges zu sehen, und die sonderbaren Verhältnisse des Mergels am *Stirone* müssen dieser Vermuthung noch mehr Kraft geben. Auf ähnliche Weise zeigt sich auch bei *Willendorf* in der Gegend rings um den Serpentin Alles geröthet, was Hr. Boué zuerst beschrieben, und auf Klüften fand ich daselbst Eisenglanz angefliegen, aus der Zerstörung denn auch wohl die große Menge Eisenoxyd hervorgegangen seyn mag.

STUDER.

Gmünd, den 15. September 1828.

Ich habe Gelegenheit gefunden, die Diluvialgerungen über dem Alpenkalke auf einem, gegen den *Acher*-Fluß bei *Berchtesgaden* gerichteten Gebirgs-Gehänge ausführlich zu beobachten. Diese Erscheinungen bis jetzt in den *Alpen* ziemlich unbeachtet geblieben sind, so dürfte eine Erwähnung derselben in Ihrer Zeitschrift nicht ganz unangekommen seyn; ich füge deshalb die Reihenfolge

der, jene Gebilde zusammensetzenden, Schichten von oben nach unten hier bei:

1. Kalk-Gerölle von abwechselnder Größe;
2. Kalk-Gerölle, wechselnd mit feinem Sand und mit kalkig-mergeligen Schichten;
3. blaulichgrauer, sandiger Thonmergel mit Schnecken;
4. gelblicher Kalkmergel;
5. Torf, blätteriger;
6. blaulichgrauer, sandiger Thonmergel (wie bei 3.);
7. gelblicher Kalkmergel (wie bei 4.);
8. Torf, blätteriger;
9. gelblicher Kalkmergel (wie bei 4. und 7.);
10. Gerölle von Kalk, Grünstein, Glimmerschiefer u. s. w.;
11. Torf, blätteriger, schwarzer (wie bei 5. und 8.).

Die Schaalthiere, vorzüglich in der Schicht Nro. 3 ziemlich zahlreich enthalten, besitzen zwar noch ihre natürlichen Schalen, sind aber sehr mürbe und gebrechlich. Sie scheinen zu *Helix* und *Lymnaea* zu gehören.

Die gelblichen Kalkmergel, welche namentlich bei Nro. 9 bei zwei Klafter mächtig erscheinen, nehmen, wenn sie trocken sind, das Ansehen von Kreide und Kreidemergel an, für was sie auch in dieser Gegend gelten. Ein äußerst fein geschlemmter Kalksand dürfte ein Haupt-Bestandtheil dieser Felsart seyn.

Die Mächtigkeit jener gesammten Diluvial-Ablagerungen beträgt bei 6 Klafter.

Der Ort, wo ich diese Beobachtungen anstellen konnte, ist unter dem Namen *Rekensberg Graben* bekannt, und liegt zwischen dem *Dürrenberg* und dem *Aacher-Flusse*.

Hier, in der Umgebung von *Gmünden*, bin ich vorzüglich überrascht worden, am nördlichen Fusse des *Traunsteines* senkrecht gelagerte, von Osten in Westen streichende, Sandstein- und Schieferthon-artige Schichten mit vielen grünen Körnern, Eisen-Bohnerz, dann mit einem grossen Reichthume an organischen Resten, namentlich Nummuliten, zu finden. — Die Kalkmergel, welche in der Umgebung mit Schieferthon und Sandstein wechseln, führen sehr schöne *Fucus*-Abdrücke.

LILL V. LILIENBACH.

Solothurn, den 10. November 1828.

Wie ich Ihnen lezthin bei Ihrer Durchreise die schönen Realgare zeigte, sprach ich zugleich über Spuren des rosenrothen Flussspathes. Vor etwa 100 Jahren wurde, wie allgemein bekannt, nach unzähliger Arbeit im *Zinken*, jenes Krystall-Gewölbe eröffnet, das bei 1000 Zentner Berg-Krystall und 50,000 Thaler Gewinn brachte. Ein Krystall hatte 8 Zentner Gewicht, 4 bis 5 Zentner hatten mehrere. In diesem alten Gewölbe nun, fand ich lezthin, nebst vielem Merkwürdigen, eine Spur von rosenrothem Flussspath. Seit drei Jahren ist man in

Arbeit, etwa 30 F. unter dem alten, ein neues Gewölbe zu öffnen. Dieses Jahr begann die Arbeit erst im August, wo der Schnee noch weggeräumt werden mußte. Gegenwärtig ist die Arbeit 34 F. vorgerückt. In dieser ganzen Länge folgte man im Sprengen einer Spalten-Oeffnung von $\frac{1}{2}$ F., die nur selten sich erweiterte, und mit Thon angefüllt war. An einigen Stellen waren rings um die Oeffnung Krystalle. Am Ende ist die Höhle 4 F. breit und $\frac{1}{2}$ F. hoch. Dort nun fand man jene Flußspathe in Drusen, nicht zwischen Berg-Krystall, sondern am *Hurtberg*, wie sie es nennen (an lockerer, die Höhle auskleidender, Granit-Masse), angewachsen und mit Thon umschlossen. Die größeren Krystalle haben 1 bis 2 Zoll Durchmesser, und bilden ganz vollkommene, wunderschöne Oktaeder, gegen welche jene am *Gotthard*, als unkrystallisirte Massen erscheinen möchten. Indessen wird die Höhle wahrscheinlich nie beträchtlich, weil die eingehende Spalte kein Wasser ableitet. Darauf sehen die Krystall-Gräber sonst wohl. Hier aber lockte die Nähe des alten Gewölbes, aus dem übrigens vor der Aufschliessung, wie jetzt, eine Menge Wasser zu Tage floss. Wer je solche Höhlen im festen, ungeschichteten Gesteine besucht, wird leicht sich überzeugen, daß das Flüssige sich aus dem eindringenden Luftigen niederschlägt; und daß, je größer die innere Fläche, desto reicher das Flüssige, welches von den festesten Wänden, ohne Poren, zur Erde träuft. Belege dazu liefert der *Jura* eben so gut, als die ungeheuren Granit-Massen des Alpen-Gebirges, und zwar in großer Menge,

Hugr.

Frankfurt, den 31. Dezember 1828.

Für eine Beschreibung der fossilen Reste von Land-Säugthieren bei *Gmünd*, mit der ich mich

beschäftige, hatte Hr. Geheimerath v. SÖMMERRING die Güte gehabt, mir die Reste, welche derselbe aus jener Gegend besitzt, zu diesem Behufe zu überlassen. Es sind darunter insbesondere mehrere Mahlzähne und Eckzahn-Fragmente von einem Schwein-artigen Thiere wichtig. Schon früher erkannte Hr. v. SÖMMERRING die überaus große Aehnlichkeit der hinteren Mahlzähne mit denen von *Babirussa*. Nach den vorderen Mahlzähnen und den Eckzahn-Fragmenten rühren dieselben von einem nicht mehr existirenden Schwein-artigen Thiere her, dessen Genus CUVIER *Chaeropotamus* benannt hat. Ich finde diese Zähne von *Gmünd* spezifisch verschieden von denen, welche CUVIER, aus den Gypsbrüchen von *Villejuif*, für *Chaeropotamus parisiensis* bestimmt hatte, und wozu ich eher jenen Mahlzahn rechnen möchte, welchen MARCEL DE SERRES aus der Knochen-Brekzie von *Villefranche* beschreibt. Einem ähnlichen Thiere gehören ferner die drei Mahlzähne aus der Molasse der *Rappenfluh* aa, welche MEISSNER mit den gleichnamigen Zähnen des *Babirussa* vergleicht. Ich finde diese aber von den eben erwähnten wiederum so verschieden, daß außer der Spezies, welche CUVIER mit *Chaeropotamus parisiensis* aufstellte, wohl noch zwei Spezies anzunehmen seyn möchten, von denen ich die bei *Gmünd* vorgekommene, im Besitze Hrn. v. SÖMMERING, zu Ehren dieses hochverdienten Mannes *Chaeropotamus Soemmerringii* benannt habe. Die andere, in der Molasse der *Rappenfluh* vorgekommene, Spezies würde wohl nach dem (verewigten) MEISSNER, der sie zuerst beschrieb, am passendsten *Chaeropotamus Meissneri* zu benennen seyn. Die nöthigen Belege und Abbildungen hierfür werden, wie erwähnt, in einer eigenen Beschreibung der fossilen Reste von *Gmünd* mitgetheilt werden, wozu ich bereits Reste von elf verschiedenen Geschlechtern von Vierfüßern, aus der älteren Epoche einer Schöpfung von Land-Säugethieren, benutze.

Die ältere Epoche besaß auch Pferde-artige Thiere. — Fossile Pferde-Reste kannte man bis nur aus dem Diluvium und den Gebilden, welche in dessen Zeitraum fallen, mithin aus der jüngeren Epoche. — Das Senkenbergische Museum, so wie Hr. v. SÖMMERRING, sind im Besitze von Zähnen einer Art, welche bei *Eppelsheim* in der bekannten Ablagerung mit Land-Säugethieren aus der ältesten Epoche gefunden worden sind. Die Verschiedenheiten zwischen diesen und den Zähnen aus der Ablagerung von Land-Säugethieren der jüngeren Epoche letztere von den lebenden fast nicht unterscheidbar veranlaßten mich jene mit *Equus primigenius* zu bezeichnen, und ich wünschte durch diese Benennung ausgedrückt zu haben, daß, gleichwie *Elephas primigenius*, die älteste Spezies des Genus *Elephas*, so *Equus primigenius* die älteste Spezies des Genus *Equus* sey. Es ist merkwürdig, wie MENBACH die Benennung des fossilen Elefanten richtig erfaßt hatte, da sich in der älteren Ablagerung von Land-Säugethieren noch keine Spur von Elefanten hat auffinden lassen, und jener Elefant dessen Lebens-Epoche in den Diluvial-Ablagerungen angedeutet sich findet, wirklich für den älteste seines Geschlechtes zu halten ist. Eine solche Benennung würde in anderen Geschlechtern, z. B. für Rhinoceros des Diluviums (*R. tichorhinus*) nicht so anwendbar gewesen seyn, indem in den ältesten Land-Säugethier-Ablagerungen eine andere Rhinoceros-Spezies auftritt, welche wahrscheinlich auch früher bestanden hatte.

Diese fossilen Pferde-zähne werden noch ausführlich bekannt gemacht werden.

V. MEYER.

Verzeichniss

der

vom *Heidelberger Mineralien-Komptoir* herausgegebenen geognostisch-petrefaktologischen Sammlungen.

IV. Lieferung *.

Nro. 181. Gneifs, bedeckt den Granit. Nigg bei *Aberdeen, Schottland*.

Nro. 182. Gneifs. *Freiberg, Sachsen*.

Nro. 183. Körniger Kalk. (Urkalk.) Macht Lager im Gneisse aus. *Auerbach, Bergstrasse, Hessen*.

Nro. 184. *Calceola sandalina* LAM. *Calceolites sandalites* v. SCHLOTH. Aus dem Uebergangskalke. *Gerolstein, Eifel*.

Nro. 185. Bergkalk. (Erzhaltiger oder Kohlen-führender Kalk, Entrochiten- oder Enkrinitenkalk.) Schliesst sehr häufig Bruchstücke von Cyathokriniten-Arten (*C. planus*, *C. rugosus*, *C. tuberculatus*) ein. — Glied der Uebergangszeit, jünger als der gewöhnliche Deutsche

* Die Anzahl der Subskribenten, welche bis jetzt für die zweite Auflage der geognostisch-petrefaktologischen Sammlungen eingegangen, setzt uns in den Stand, die Versendung der ersten Lieferung im Laufe des nächsten Sommers bestimmen zu können.

Transizionskalk; auf dem Bergkalke ruhen viele Kohlen-Gebirge Groß-Britanniens *Innerteil, Fife-Küste, Schottland.*

Nro. 186. *Productus thecarius*. *Anomites thecarius* v. SCHLOTH. = a. *Productus antiquatus* SOW. = *Anomites semistriatus* MARTYNG. = b. ? *Productus Martini* Sow. = *Anomites productus* MARTYNG. Aus dem Bergkalke. *Innerteiler Kalkbruch, Fife-Küste. Schottland.*

Nro. 187. Kohlen-Sandstein. Er wird vom Dolerit durchbrochen, und durch denselben entfarbt. *Salisbury Craigs bei Edinburgh.*

Nro. 188. Eisenschüssiger Thon. Macht Lagen im Thone zwischen dem Kohlen-Sandsteine und dem Dolerite aus. *Salisbury Craigs bei Edinburgh.*

Nro 189. *Rothes Todt-Liegendes*. (Aelterer Flöz-Sandstein.) Macht die Unterlage des Kupferschiefers Nro. 190 aus. Ist in Handstücken nicht zu unterscheiden von manchen bunten Sandsteinen. *Haingründau bei Gelnhausen, Hessen.*

Nro. 190. Kupferschiefer. Ruht auf dem rothen Todt-Liegenden Nro. 189, und wird vom Mergel des Zechsteines bedeckt. *Haingründau bei Gelnhausen, Hessen.*

Nro. 191. Nagelkalk. Macht Lagen im Mergel des Zechsteines *Haingründau bei Gelnhausen. Hessen.*

Nro. 192. Dolomit. Gehört dem Muschelkalke an. *Schlern, Fassa-Thal.*

Nro. 193. *Rhyncholites hirundo* D'ORB., BLAINV. *Sepiae rostrum* BLUMENB. Aus dem Muschelkalke. *Lüneville.*

Nro. 194. *Rhyncholites Gaillardoti* D'ORB. *Conchorhynchus ornatus* BLAINVILLE. *Lepadites avirostris* v. SCHLOTH. *Sepiae rostrum* BLUMENB. Aus dem Muschelkalke. *Lüneville.*

Nro. 195. *Trigonia* (?) *pes-anseris*. *Trigonellites pes-anseris* v. SCHLOTH. Aus dem Muschelkalke. *Lüneville.*

Nro. 196. *Mytilus eduliformis*. *Mytilites eduliformis* v. SCHLOTH. Aus dem Muschelkalke. *Lüneville.*

Nro. 197. *Avicula socialis*. *Mytulites socialis* v. SCHLOTH. *Mytilus socialis* VOLTZ. Aus dem Muschelkalke. Lüneville.

Nro. 198. Bunter Sandstein. Schließt Thongallen ein. Neckar-Gemünd bei Heidelberg.

Nro. 199. Bunter Sandstein. Schließt Thongallen ein. Hat viel Aehnliches mit Keuper-Sandstein. Schloßberg bei Heidelberg.

Nro. 200. *Lutraria gregaria* (Sow.) MERIAN. ? *Donacites Alduini* BRONN. Aus der Lias-Formation. Elsass.

Nro. 201. Ironsand. Lose. Greensand- und Kreide-Gebilde ruhen auf ihm. Sandown-Bay auf Wight.

Nro. 202. Greensand. Wird von Kreide bedeckt und ruht auf Ironsand. Alum-Bay auf Wight.

Nro. 203. *Lingula*. Aus der tieferen Jura-Formation. Gundershofen im Elsass.

Nro. 204. *Ammonites lunula* v. MÜNSTER. *Nautilus lunula* REIN. Aus körnigem Thon-Eisensteine im Tiefsten der Jurakalk-Formation. Thurnau in Baiern.

Nro. 205. *Ostrea pectunculus* MERIAN. *Ostrea Knorrii* VOLTZ. Aus der Jura-Formation. Basel, Belfort, Buchsweiler.

Nro. 206. *Terebratulites bicanaliculatus* v. SCHLOTH. In Hornstein verwandelt. Aus der Jurakalk-Formation. Amberg, Baiern.

Nro. 207. Kreide. Oberste Lage der Kreide; führt Feuerstein in großer Häufigkeit. Wird von Töpferthon bedeckt. Needles, Wight.

Nro. 208. Feuerstein. Aus der Kreide. Bezeichnet die obersten Lagen derselben. Needles, Wight.

Nro. 209. Braunkohlen-Sandstein. (Trapp-Sandstein, Molasse?) Enthält zuweilen Halb- und Holzopal. Lagert auf Gebilden der Transizionszeit, und wird von Trachyt-Konglomerat bedeckt. Macht da, wo Braunkohle und Thon vorhanden, die Unterlage derselben. (Nöckerath, Gebirge in Rheinland-Westphalen; III, S. 363 ff.) Quegstein im Siebengebirge.

Nro. 210. Töpferthon. (Plastischer Thon.) Rötlich. Liegt zwischen der Kreide und dem, den Grob-

kalk vertretenden, London-Thon. (CONYBEARE and PHILLIPS, *outlines of the geology of England and Wales* p. 54.) Alum-Bay auf Wight.

Nro. 211. Töpferthon. (Plastischer Thon. Gelblichgran. Oberste Lage, wird von London-Thon bedeckt. Alum-Bay auf Wight.

Nro. 212. Grobkalk. Letzte Bildung desselben (Molasse). Ein Trümmer-Gestein, bestehend aus Grobkalk-Bruchstücken, Sand, Geschieben älterer Gebirgsarten und Fragmente von Austern. (?*Ostracites fossula* von SCHLOTH.) Alzey bei Mainz.

Nro. 213. *Trochus patulus* BROCCHI, BAST., BORS. Aus der Subapenninen-Formazion. Castell'-Arquato.

Nro. 214. *Venus rotundata* (LINN.?) BROCCHI. Aus der Subapenninen-Formazion. Castell'-Arquato.

Nro. 215. Süßwasser-Mergel. Lagert auf der oberen Meeres-Formazion und ist von Allavium bedeckt. Führt *Limnaeus fusiformis* Sow., VOLTZ, zuweilen auch *Planorbis lens* Sow., und *Planorbis euomphalus* Sow. Headen Hill auf Wight.

Nro. 216. *Planorbis pseudoammonius* VOLTZ. *Helicites pseudoammonius* v. SCHLOTH. Aus der Süßwasserkalk-Formazion. Buchweiler im Elsaß.

Nro. 217. *Paludina viviparoides*. *Helicites viviparoides* v. SCHLOTH. Aus der Süßwasserkalk-Formazion. Bartberg, Elsaß.

Nro. 228. *Venus rotundata* LINN., BROCCHI. *Venus papilionacea* (LINN.) STUDER. Aus der Molasse. Belpberg, Kanton Bern in der Schweiz.

Nro. 219. Nagelflue. Sirone, Provinz Como, Italien.

Nro. 220. Thon. Kommt schichtenweise in sandigen Diluvial-Ablagerungen vor. Riedselz bei Weissenburg, Elsaß.

Nro. 221. Thon. (Sogenannte Walkererde.) Schließt hin und wieder Gypsspath-Krystalle ein, und gehört dem Diluvium an. Weissenburg, Elsaß.

Nro. 222. Granit. In Gneiss übergehend. Kommt auf Gängen im Gneiss vor. *Nigg bei Aberdeen, Schottland.*

Nro. 223. Granit. Erhält durch eingeschlossene Feldspath-Krystalle porphyrtartige Struktur. *Schlierbach bei Heidelberg.*

Nro. 224. Syenit. Enthält Glimmer beigemengt. *Auerbach an der Bergstrasse, Hessen.*

Nro. 225. Diorit. Erhält durch Feldspath-Einschlüsse porphyrtartige Struktur, und nähert sich schon sehr dem Aphanit. *Arthur's Seat bei Edinburgh.*

Nro. 226. Diorit (?) in gewissem Grade der Zersetzung. — JAMESON bezeichnet das Gestein mit der Benennung *lamellar Trap*. Fufs des *Arthur's Seat* bei *Edinburgh.*

Nro. 227. Gabbro. Ein Gemenge aus Bronzit und Feldstein (oder Saussurit). *Wurlitz im Fichtelgebirge.*

Nro. 228. Eklogit. Ein Gemenge aus Diallagon (Strahlstein?) und Granat. Macht Lager im Gneisse aus. *Eppenreuth im Fichtelgebirge.*

Nro. 229. Dolerit. Schliesst Sphärosiderit ein. Tritt, so weit Beobachtung möglich, aus Alluvial-Gebilden hervor. *Steinheim bei Hanau, Hessen.*

Nro. 230. Dolerit. Nähert sich schon in Etwas dem Basalte; steigt durch den Kohlen-Sandstein herauf. *Arthur's Seat bei Edinburgh.*

Nro. 231. Dolerit. Wie Nro. 230. Enthält zeolithische Einschlüsse. *Salisbury Craigs bei Edinburgh.*

Nro. 232. Dolerit-Mandelstein. Die grossen, in die Länge gezogenen, Blasenräume sind theils mit Kalkspath, theils mit Grünerde ausgekleidet. *Salisbury Craigs bei Edinburgh.*

Nro. 233. Basalt. Sehr Eisen-reich und zum Theil schon dem Dolerito sich nähernd. Bildet die Bergspitze. *Arthur's Seat bei Edinburgh.*

Nro. 234. Augit-Porphyr, (Schwarzer Porphyr.) Schliesst Augit-Krystalle ein, meistens in den Formen *triunitaire* und *soustractive Haur's*. Durchbricht, in gewaltigen Bergmassen emporsteigend, die Schichten von

rothem Sandstein und von Muscheln-führendem Kalk, und trägt pittoreske Reihen dolomitischer Felsen. (L. v. Buch, im Taschenbuche für Mineralogie; Jahrg. XVII. 2. Abtheil., und Zeitschrift für Miner., 1827, I, 289. Serai bei Pozza, Fassa-Thal.)

Nro. 235. Augit-Porphyr. Erhält durch Blasenräume mandelsteinartige Struktur. Schließt Angit in Krystallen und Strahl-Mesotyp ein. Fontanazzo, Fassa-Thal.

Nro. 236. Augit-Porphyr. Mit eingebackenen Kalk-Bruchstücken. Val di Gimella, Fassa-Thal.

Nro. 237. Trachyt. Schließt Krystalle glasigen Feldspathes ein. Drachensfels im Siebengebirge.

Nro. 238. Domit. (Trachyt.) Mit Feldspat und Glimmer-Krystallen und Blättchen. Puy de Dôme in Auvergne.

Nro. 239. Trachyt-Konglomerat. In sehr zerseztem Zustande, hin und wieder sind Theilchen glasigen Feldspathes vorhanden. Langenberg, Siebengebirge.

Nro. 240. Basaltische Lava. Vom Lava-Strome des ausgezeichnetsten Vulkans der Auvergne. Das Gestein steht dem verschlackten Basalte von Niedermennig Nro. 111, sehr nahe, selbst was die Einschlüsse betrifft, so werden unter andern kleine Hauyn-Punkte bemerkt. Puy de Parion.

Mineralogisch-litterärische Anzeigen.

1. Naturwissenschaftliche Abhandlungen, herausgegeben von einer Gesellschaft in Württemberg. II. Bd., 1. und 2. Heft. Stuttgart; 1828.
2. Handbuch der Mineralogie von J. F. L. HAUSMANN. 1. Theil. Einleitung in die Mineralogie. Mit 2 Kupfertafeln. Zweite, gänzlich umgearbeitete, Ausgabe. Göttingen; 1828.
3. Handbuch der gesammten Mineralogie in technischer Beziehung und mit besonderer Berücksichtigung der mineralogischen Verhältnisse des Großherzogthums Baden entworfen von F. A. WALCHNER. 1. Abtheilung. Oryktognosie. Mit 4 Steintafeln. Karlsruhe; 1829.
4. *Histoire des végétaux fossiles*, par AD. BRONGNIART. 2^{me} livr. Paris; 1828.
5. *Monographie de la montagne de Perrier près d'Issoire (Dep. du Puy-de-Dôme), et de deux espèces fossiles du genre felis, découvertes dans l'une de ses couches d'alluvion.* Par AUG. BRAVARD. Clermont; 1828.
6. *Note sur un échantillon remarquable de la substance nommée par HAUY: Cuivre hydro-siliceux, et par LEONHARD: Kiesel-Kupfer; par L. A. NECKER DE SAUSSURE.* Genève; 1828.
7. *Recherches sur les ossemens fossiles du département du Puy-de-Dôme; par A. BRAVARD, CROISSET et JOBERT.* Tome premier. Clermont; 1828.
8. Studien des Göttingischen Vereins bergmännischer Freunde. Im Namen desselben herausgegeben von J. F. L. HAUSMANN. 2. Bd., mit einer petrographischen Karte. Göttingen; 1828.
9. Abhandlungen über die fossilen Pflanzen-Abdrücke in dem Bausandsteine von Stuttgart. Von G. F. JAEGER. Mit Abbildungen. Stuttgart; 1827.
10. Ueber die in Württemberg aufgefundenen Ueberreste von Reptilien. Von G. F. JAEGER. Mit Abbildungen. Stuttgart; 1828.

Berichtigung.

»Die punktirte Linie auf dem Kärtchen, zum Aufsatze über Coburg gehörig (Januarheft), welche die Scheidung des Muschelkalkes vom Keuper angibt, und über Lauterburg, Ober-Lauter und Meeder läuft, nebst der dazu gehörenden Illuminazion, muß zwischen Adelhausen und Strauchhahn (nicht Stauchhahn) aufhören, weil von da an, nach Römhild zu, die Grenze zwischen den beiden genannten Formazionen auf der Karte gar nicht hat angegeben werden sollen; so wie sich die Abhandlung selbst gar nicht über diese Gegend verbreitet. Auf keinen Fall hat diese Grenze den, auf dem Kärtchen von Adelhausen nach Römhild zu u. s. w., irrig angegebenen Lauf.«

324 — 343

415 — 430

Geognosie der *Ponza*-Eilande.

Von

Herrn G. POULETT SCROPE.

(*Transact. of the geol. Soc. of London*; 2. Ser.; Vol. II, P. 2, p. 195.)

Gewöhnlich bezeichnet man die, aus dem Mittel-
ländischen Meere, längs der Küste von *Terracina*
und *Gaieta*, emporsteigenden Inseln durch den Aus-
druck *Ponza*-Eilande, nach dem Namen, welchen
die mittlere und die größte jener Inseln tragen.
Genauer zu verfahren, hätte man die drei am weite-
sten gegen W. gelegenen, *Ponza*, *Palmarola* und *Zan-
none*, nebst den kleinen, zerstreut um dieselben
sich findenden, Klippen und Felsen, als eine Grup-
pe zu betrachten, und *Ventotiene*, so wie *San Ste-
fano*, von den erstgenannten durch einen beträcht-
lichen Zwischenraum geschieden, als die zweite
Gruppe. Nur *Ponza* und *Ventotiene* sind angebaut
und bewohnt. Jenes Eiland hat einen kleinen, aber

J. 1829. 11

sehr tiefen und überaus sicheren Hafen, obwohl zahllose, mitunter halb verhüllte Klippen und Untiefen in der Nähe des Einganges für schwer beladene Schiffe Gefahr bringen können.

HAMILTON beschrieb, 1785, in den *Philosophical Transactions*, diese Inseln auf höchst unvollkommener Weise. DOLOMIEU besuchte die Eilande im folgenden Jahre, und gab seine Bemerkungen unter dem Titel: *Mémoire sur les Isles Ponces* heraus. Allein zu dieser Zeit beschränkten sich geognostische Forschungen fast ausschließlich auf die mineralogischen Merkmale der Gesteine, oder auf gewagte, wenig vollkommene Spekulationen, den Ursprung derselben betreffend; ihren wahrhaften geologischen Beziehungen schenkte man noch wenig Aufmerksamkeit. Nur so viel wufste man, durch den Bericht von DOLOMIEU und durch die von ihm nach Paris gebrachten Handstücke, daß die *Ponza*-Inseln hauptsächlich aus Trachyt bestehen, und daß sie einige besonders beachtungswerthe Abänderungen dieser so interessanten Felsart enthalten.

Die wenigen trachytischen Distrikte, welche bis jetzt mit Aufmerksamkeit untersucht worden, und im Geiste der neueren geologischen Methode, finden sich mehr landeinwärts; überall zeigte sich viel Schwieriges, um über die relativen Lagerungsverhältnisse der verschiedenen, jenen Gebietes zusammenstehenden, Abänderungen genügenden Aufschluß zu erlangen. — Schwierigkeiten, die vielleicht durch vorgefaßte Meinungen für diese, oder jene Theo-

noch vermehrt wurden, besonders aber in der
 zung liegen, welche trachytische Felsarten so
 durch den Einfluß der Atmosphäre erfahren;
 sieht sie bis zu gewaltiger Höhe mit Trüm-
 und Schutt umlagert, so, daß nur selten
 schnitte, ausgedehnt genug, um Belehrung zu
 ihren, sich darbieten. Der scharfsinnigste Ge-
 forscher bleibt auf seinen Wanderungen durch
 e binnenländische Distrikte fast blos auf geo-
 ische Data beschränkt, indem jene Schutthal-
 die Verbindungsweise verschiedener, mit ein-
 r auftretender, Trachyt-Varietäten fast stets
 verhüllen. Diese ungünstigen Beziehungen
 beim Beurtheilen trachytischer Formationen um
 mehr nachtheilig, da die befragten Felsmassen,
 ungeschichtete, durch die Neigungsweise ihrer
 n keine Andeutungen für die Lagerungsart dar-
 n. Senkrechte Durchschnitte sind, für solche
 , von größtem Werthe, und der Géognost
 , wo ihm dieselben fehlen, in nicht zu ver-
 ende Irrthümer gerathen. Es zeigen sich die
 unten Hindernisse in dem Grade nachtheilig,
 selbst Naturforscher von bewährter Erfahrung,
 n die Gelegenheit geworden, mehr als ein tra-
 sches Gebiet zu untersuchen, im Zweifel dar-
 bleiben können, ob diese Felsmassen in abso-
 Ueberlagerung auf andern erscheinen, oder
 — Aus diesen Gründen werden die *Ponza-*
 n, deren innere Struktur auf sehr genügende
 se entblößt ist, höchst wichtig, obwohl sie ver-

hältnißmässig nur einen beschränkten Raum einnehmen, und so sah ich mich, im Mai 1822, zu dieser Untersuchung veranlaßt.

P o n z a.

Dieses Eiland, das größte der Gruppe, zeigt eine höchst merkwürdige Gestalt. Die Länge übertrifft bei weitem die Breite; sie mag ungefähr vier Meilen betragen, die Breite ist ausnehmend ungleich. Die Ufer sind sehr ausgehöhlt, ohne Zweifel in Folge zerstörender Einwirkungen der Wogen; auch Buchten findet man, die solchen Ursachen ihr Entstehen verdanken dürften. Letztere entsprechen einander zum Theil sehr auffallend an den entgegengesetzten Küsten, so, daß der Durchmesser auf die geringe Weite weniger hundert Fuß beschränkt ist; allem Anscheine nach wird, an zwei Stellen solcher Beschaffenheit, demnächst ein förmliches Zerreißen Statt haben. Eine dieser Stellen ist der schmale Landstrich, welcher die Bucht, *Chiaja di Luna* genannt, von den Höhen von *Ponza* trennt; die andere, ein noch schmälerer Zug, liegt der *Cala d'Inferno* gegenüber, und hat ohne Unterlaß die untergrabenden Wirkungen der Meereswasser zu erfahren.

Solche Trennungen dürften, in mehr als einem Falle, am nördlichen Ende der Insel eingetreten seyn, wo ein schmaler Kanal das kreisrunde Eiland *La Gabbia* davon scheidet; auch sieht man in

weiteren Ausdehnung der nämlichen Richtung bis vier vereinzelte Felsmassen über dem Was-
 Spiegel sich erheben, identisch in dem Bestande
 Gesteine mit den nächst gelegenen Theilen von
 und damit durch ein Riff zusammenhän-
 , welches bei tiefer Ebbe sichtbar wird. Die
Zannone liegt in nicht grosser Entfernung in
 nämlichen Linie, und bildet das Ende von die-
 Zuge submarinischer Höhen.

Die Insel hat nicht einen einzigen ununterbro-
 en zentralen Gebirgszug, mit allmählichem Ab-
 zu beiden Seiten, aufzuweisen; vielmehr scheint
 dass dieselbe vormals aus zwei parallelen, aber
 losen Zügen bestanden habe, welche von den
 igsmassen ausliefen, die das Eiland gegen S.
 gen. Der mehr westliche jener Züge ist durch
 Gewalt der Brandungen, welche diese Gegend
Ponza ohne Unterlass erfährt, beinahe ganz
 ört worden; das Uebriggebliebene tritt als Vor-
 ge in das Meer, steigt vom Innern der Insel
 zu seinem äussersten Ende stets an, und stürzt
 an steil ab. Die östliche Bergreihe hat weniger
 ten durch die zerstörende Gewalt der Wasser.
 Zahllose spizzige Felsen, aus Säulen-förmig ab-
 undertem Trachyt bestehend, steigen aus dem
 re auf jeder Seite des Eilandes empor; die ge-
 Entfernung derselben vom Ufer, und das Ue-
 instimmende der Felsmassen bezeugen, dass
 ia früher breiter gewesen, während jene Fel-
 die *Zannone* und *La Gabbia* verbinden, eine

vormalige gröfsere Längen-Ausdehnung derselben andeuten. Aufser diesen, die gewohnte Wasserhöhe überragenden, Felsen sind noch viele andere vorhanden, zwischen denselben und um sie herum niedrige Ebbe läfst letztere erkennen. In gewisser Entfernung von der Insel aber vertieft sich das Wasser plötzlich und wird scheinbar grundlos.

Das Süd-Ende der Insel erhebt sich zu einer gerundeten massigen Hervorragung, genannt *la Montagna della Guardia*, eine Benennung, mit welcher in den Italischen Theilen des Mittelländischen Meeres, fast stets die höchsten Punkte jeder Insel bezeichnet werden, auf denen, bis vor nicht langer Zeit, Hochwachen unterhalten wurden, um die drohende Annäherung Barbaresker Korsaren zu verkündigen. Dieser Berg steigt ungefähr 800 F. über den Meeres-Spiegel empor, während kein anderer Punkt des Eilandes eine Höhe von mehr als 500 F. erreicht. Sein Abhang gegen NO., wo die kreisförmige Bucht den Hafen bildet und die Landenge vorhanden ist, welche den Berg mit dem Uebrigen der Insel verbindet, zeigt sich sanft und konkav; Felsen begrenzen denselben zu beiden Seiten.

Fast rings um die Insel findet sich, der Wassertiefe wegen, wahrscheinlich auch in Folge vorhandener Meeres-Strömungen, kein Haufwerk von Grusen und andern Ueberresten zerstörter Felsarten, so, daß Profile dargeboten sind, welche die Beziehungen des Innern der Berge auf sehr lehrreiche Art enthüllen.

Die glänzende Weisse gewisser Gesteine, die stark kontrastirenden Färbungen anderer, das Seltsame der Fels-Gestalten und das Regellose ihrer gegenseitigen Lagerungs-Verhältnisse, verleihen dem Eilande ein auffallendes Aussehn, zumal wenn man demselben sich von O. her nähert.

Mit Ausnahme der Massen, das Süd-Ende der *Montagna della Guardia* bildend, dürfte auf *Ponza* der Trachyt vorherrschen. Seine Merkmale erweisen häufige und auffallende Aenderungen; alle Trachyte aber tragen gewisse gemeinsame Züge, sie bestehen hauptsächlich aus Feldspath, und unterscheiden sich nur durch mehr oder minder häufige Beimengungen von Glimmer und Quarz.

Die Felsart, welche, vermöge gröfserer Haltbarkeit, die ihr verbundenen minder festen Theile zu tragen und zu schützen scheint, zeigt sich im Allgemeinen prismatisch, und meist abgetheilt in Gruppen von kleinen, aber sehr regelrechten Säulen; sie mögen vorläufig durch den Namen prismatischer Trachyt bezeichnet werden. Ihre vorherrschende Farbe, auf frischem Bruche, ist graulich- oder gelblichweifs, und nicht ganz regelrecht parallele netkenbraune, ockergelbe oder schwärzlichblaue Streifen verleihen der Masse ein mehr buntes Aussehn. Auf der Aussenfläche zeigen sich die Säulen gelblichbraun. Eisenschüssige Materien, das wahrscheinliche Färbungs-Mittel der Oberfläche, drängen nicht selten auch ins Innere der Prismen ein, und rufen Reihen konzentrischer Streifen hervor,

meist der äusseren Fläche parallel; diese Streifen erscheinen durchaus unabhängig von den oben erwähnten, und unter einander zeigen sie sich wieder verschieden, sowohl was Gefüge, als was Farbe betrifft, indem die dunkeln dichter und feinkörnig sind, und zugleich härter, als die dazwischen tretenden, lichter gefärbten Theile.

Diese Zonen durchziehen, ohne Unterbrechung, grosse Strecken des Gesteines; durch das Verschiedenartige der Säulen-Lagen erfahren sie keine Aenderung, meist schneiden dieselben die Säulen unter grössern oder kleinern Winkeln. Es ergibt sich daraus, dass theilweise Modifikationen der inneren Gestein-Beschaffenheit Statt gehabt haben, ehe die Säulen-artige Absonderung eingetreten. Die Streifen sieht man nicht sowohl gerade, als vielmehr mannichfach gewunden und konzentrisch gekrümmt, sowohl im kleinen, als im grossen Maassstabe. Ihre Stärke wechselt von der eines Zolles, bis zur Feinheit des dünnsten Fadens. Mitunter erlangt die Felsart dadurch ein Brekzien-artiges Aussehn, so zumal gegen das Aeufssere der Masse, wo das prismatische Abgetheiltseyn sich allmählich verliert.

Die Grundmasse dieser Trachyt-Art ist in der Regel erdig-körnig; sie besteht aus Feldspath mit häufig eingemengten Glimmer-Blättchen, theils von hexagonalen, theils von rhomboidalen Umrissen, jedoch nur selten vollkommen, dazu gesellen sich unvollkommene, halb geschmolzene Krystalle verglasten Feldspathes. Diese Basis ist porös, beson-

ders in den mehr erdigen und lichter gefärbten Theilen; die Richtung der erdigen Theile sowohl, als der kleinen Höhlungen, entspricht jener der oben beschriebenen Streifen. Die dunkler gefärbten Zonen sind nicht bloß dichter und feinkörniger, als die dazwischen befindlichen, sondern auch härter, und allem Anscheine nach mehr Kiesel-haltiger. Stellenweise werden sie in dem Grade dicht, daß sie einen, dem Muscheligen sich nähernden, splittartigen Bruch und ein Feuerstein-ähnliches Aussehen hervorrufen. Letzteres ist besonders da der Fall, wo das Gestein scheinbar einen Brekzien-artigen Charakter erhält. Die eingebackenen Bruchstücke sind oft eben so Kiesel-reich, wie die Grundmasse, und zeigen sich derselben so fest verbunden, daß an der Begrenzung keine Trennung möglich ist. Sie scheinen Theile des bunten Trachyts, abgerissen, ehe das Ganze Festigkeit erlangt hatte, und umhüllt von der flüssig gebliebenen Masse. Wo die wechselnden Zonen am meisten gegen einander absteilen in Farbe und Gefüge, zeigen die weißen und mehr zerreiblichen im Kleinen eine Art klein-kugeliger Absonderung. Die Kügelchen, aus Feldspath bestehend, sind meist hohl und im Innern zerrissen.

Die Grundmasse ist dicht, feinkörnig, etwas Kiesel-haltig, dunkelgrau oder röthlichbraun. Uebergänge solcher Massen, in die gewöhnlichen Trachyt-Abänderungen, zeigen sich nicht selten an dem nämlichen Blocke; dies führt zur Meinung, daß selbst da, wo keine Spuren von sphärolitischer

Struktur wahrnehmbar, die Streifen-artigen ordnungen davon herrühren, daß die Masse, sie noch flüssig war, in der Richtung von oben ausgedehnt worden, nachdem vorläufige Sichtung der Feldspath-Kügelchen und der unrein halbkieseligen Basis Statt gehabt. Eine genaue Untersuchung der Zonen zeigt deutlich, daß die neren und dunkleren Theile im höheren Fließkeits-Zustande gewesen, als jene, die mehr und feldspathig erscheinen; der verschiedene Grad der Beweglichkeit solcher wechselnden Lagen, als hauptsächlich Ursache ihrer mannichfachen regellosen Biegungen gelten. Jeder erkennbare Anstall von Feldspath oder Glimmer mußte gegen die Regellosigkeit in den nachbarlichen Zonen hervor gebracht haben, je nach den Verhältnissen seiner Masse und Gestalt, durch den Widerstand, welcher die Bewegung der Massen-Theilchen erfuhr; sieht man, daß ein einzelner Feldspath-Kryszal zerbrochen und in seinen Bruchstücken fortgeführt worden, durch das noch Bewegliche der Masse, indem er einen kleinen Streifen halb geschmolzenen Trümmerchen hinter sich zurück liefs, mit leerem Raum zwischen denselben befindlichen, Räumen.

Die Säulen, in welche der Trachyt abgetheilt erscheint, nehmen jede Richtung an; am häufigsten stehen dieselben senkrecht. Ihre Gruppen-artige Anordnung ist höchst vielartig. Mitunter liegen sich die Säulen gebogen in einer, oder in mehreren Richtungen, obwohl denselben stets ihre

gemeiner Parallelismus geblieben, und sie nach und nach wieder gerade zu werden pflegen. Die kleinsten werden am meisten regelrecht gefunden. Sehr ausgezeichnete Prismen von einem halben bis zu vier und fünf Zoll Durchmesser trifft man oft in großer Zahl mit einander verwachsen. Den verticalen Säulen ist die größte Länge und der stärkste Durchmesser eigen.

Die beträchtlichere Härte, dieser Art des Gesteines eigen, macht einen stärkeren Widerstand gegen die zerstörenden Meeres-Einwirkungen möglich, als die übrigen Trachyte und Konglomerate zu leisten vermögen; daher bestehen die meisten, das Eiland umgebenden, isolirten Felsen aus jener Trachyt-Art, welche zugleich einen großen Theil des Innern, besonders in der südlichen Hälfte ausmacht. Sie herrscht in dem ganzen Zuge senkrechter Felsen an der Ost-Küste, so wie auf der entgegen liegenden Seite von der *Punta del Fiel* bis zu jener von *Faraglioni*.

Die befragte Trachyt-Art sieht man überall von einem halb verglasten trachytischen Trümmer-Gesteine begleitet, mit welchem dieselbe in regellosen Lagen wechselt. Diese Brekzie zeigt sich gewöhnlich erdig und sehr zerreiblich, weiß ins Grauliche, mit eingeschlossenen zahllosen Bruchstücken und Blöcken eines aschgrauen, oder grünlichgrauen, halb verglasten Trachyts; im Allgemeinen haben diese Einschlüsse viel Bimsstein-artiges, in Absicht des Faserigen ihres Gefüges, sie sind un-

gemein leicht und spröde, und erhalten hin und wieder einen mehr entschiedenen glasigen Charakter. Bei genauerer Untersuchung scheint die Grundmasse des Trümmer-Gesteines aus staubartigen Theilchen der nämlichen Substanz zu bestehen. Sie zerbröckelt sich ungemein leicht. Die eingeschlossenen Bruchstücke erreichen die Grösse eines Fusses und mehr im Durchmesser. Glasige Feldspathe und Bronze-farbige Glimmer-Theile sieht man derselben eingebacken; in der erdigen Basis finden sie sich auch allein minder häufig und stets schon etwas angegriffen. Seltener trifft man eingeschlossene Trachyte Fragmente ohne Glasglanz, mehr dem oben beschriebenen prismatischen Trachyte ähnlich, oder anderen Varietäten der Felsarten, die jedoch auf der Insel nicht ausstehend gesehen werden. Einer dieser Blöcke zeigte sich der lockeren krystallinischen Trachyt-Lava vom *Monte Tabor* auf *Ischia* identisch ausgezeichnet durch grosse, sehr deutliche Krystalle von glasigem Feldspathe. Die Trümmer zeigen keine Spuren einer, durch die Wasser erlittenen, Abrundung; augenfällig wurden dieselben, unmittelbar nachdem die Zertrümmerung und Ausschleuderung, von der sie umhüllenden Basis eingeschlossen; sie hängen dem bindenden Teige stark an, obwohl ihre Grenzen scharf bezeichnet sind. — Das Konglomerat geht in verschiedenartige Gesteine unmerkbar über.

Die eingebackenen Bruchstücke ragen, vermöge ihrer gröfseren Festigkeit, aus der zersezten Gestein-Oberfläche hervor; sie geben, auf solche

Weise einen Schut ab für die tiefer liegenden Massen, in manchen Fällen rufen solche Verhältnisse, aus einiger Ferne betrachtet, das Aussehn Säulenartiger Absonderungen hervor.

Der in Säulen abgesonderte Trachyt und das erwähnte Konglomerat stehen, auf dem größeren Theile der Insel, in einem regellosen Verbaude; im Allgemeinen scheint es, daß die ersteren der beiden Felsarten durch das Konglomerat hindurch aus den Tiefen heraufgetreten seyen, und Gang-artige Räume darin erfüllten. Hin und wieder glaubt man jedoch auch das Trümmer-Gestein über den Trachyten seine Stelle einnehmen zu sehen.

An den Berührungs-Grenzen der Säulen-förmig abgesonderten Trachyte und der Konglomerate sind denkwürdige Aenderungen wahrnehmbar; überall, wo die steile Küste Profile darbietet, was ungewohn häufig der Fall, erscheint das Konglomerat umgewandelt. Man kann solche Statt gehabte Aenderungen mitunter bis auf eine Weite von 30 F. verfolgen, in so fern die Durchschnitte für die Beobachtung dieser Verhältnisse besonders günstig sind. Die weiße und erdige Grundmasse des Konglomerates sowohl, als die zelligen, glasigen Fragmente, welche dasselbe umschließt, verlaufen sich allmählich in einen dichten, Harz-ähnlichen (*resinous*) Trachyt, oder in Pechstein-Porphyr, der dunkelgrün ist, und zahllose Krystalle glasigen Feldspathes und Blättchen von Bronze-farbigem Glimmer enthält. Hin und wieder läßt die Felsart eine

schaalig-kugelige Struktur wahrnehmen, und zu einer Art von Perlstein, ähnlich jenem, der *Island* und in den *Andes* vorkommt; er zeigt sodann grünlichgrau gefärbt und von Perlmuttartigem Glanze. An einigen Stellen eignet sich Gestein eine noch mehr entschiedene kugelige Absonderung an, und umschliesst nun, wie der sige Obsidian von *Lipari*, zellige und faserige Theile. An einem Felsen, welcher unfern der *Chiodi Luna* hervorspringt, ist die großkugelige Absonderung besonders deutlich wahrzunehmen. Es scheint die befragte Umwandlung bis auf eine gewisse Tiefe sich erstreckt zu haben, und die kugelig-Absonderungen sind besonders in der Pechstein-Lage sichtbar, welche dem prismatischen Trachyt zunächst ist. Die Felsart zeigt Neigung zu Säulenartiger Absonderung; die Säulen trennen sich in große, über einander ihre Stelle einnehmende, kugelige, oder ellipsoidische Massen. Haben solche Kugeln auf kurze Zeit die Einwirkung des Wetters erlitten, so vermag ein einziger Schlag dieselben in zahllose, konzentrisch-schaalige Stücke zu theilen, es bleibt ein dichter Kern zurück. Die Kugeln wechseln im Durchmesser von einigen wenigen Zollen bis zu drei Fuß. Ohne Zweifel ist die zerstörende Einwirkung der Atmosphäre nur in so fern thätig gewesen, als sie die, bereits vorhandene, eigenthümliche Gestaltung deutlicher entwickelte; ein Prozess, der, bei dem kugelig-abgesonderten Pechsteine, durch die Menge eingesprängter Kies- und

fel noch beschleunigt worden. In der unmittelbaren Nähe des prismatischen Trachyts schließt der Pechstein zuweilen kleine, olivengrüne Obsidian-Kerne ein, durchscheinend an ihren Randen und von muscheligem, glasig-glänzendem Bruche; der Pechstein wird feinkörniger, dichter und gleichartiger, je näher er dem Trachyte.

Die Begrenzung beider Gesteine, der Trachyte und der Konglomerate, ist im Allgemeinen sehr scharf und entschieden; der Trachyt verläuft sich jedoch stellenweise auch unmerkbar in das erdige und zerreibliche Trümmer-Gestein, durch eine Art Pechstein, dessen vorherrschende Farben wachsgelb und gelblichgrün sind. Die befragte, in der Mitte stehende Abänderung, schließt dieselben Mineralien ein, und hat das nämliche Gefüge, wie der dunkelgrün gefärbte Pechstein, nur ist sie etwas porös. Das Konglomerat-Gefüge läßt sich leicht durch dieselben verfolgen. Die eingeschlossenen Bruchstücke eignen sich zuweilen den Harz-Glanz und das Gefüge noch vollständiger an, als die Basis; in andern Fällen aber treten auch die entgegengesetzten Verhältnisse ein, vielleicht als Folge der besonderen ursprünglichen Beschaffenheit jener Fragmente. Bestanden letztere aus erdigem, unverglastem Trachyte, so vermochten sie mehr oder weniger, dem Einwirken jener Agenzien zu widerstehen, welche eine Umwandlung derselben in Pechstein beabsichtigte, man sieht sie sodann deutlich umhüllt von einer harzig-glänzenden Grundmasse. Die unebene,

Beschaffenheit der letzteren, Bruchstücke einschliessend, welche dem Schmelz-Prozesse zu widerstehen wußten, deutet einen früheren Zustand partieller Flüssigkeit an. Nicht selten wird das Gestein von schmalen Adern durchzogen, aus weisser erdiger Substanz bestehend, die von Feldspath-ähnlichem Charakter ist; diese Adern setzen durch die verschiedenen Abänderungen von Pechstein, und verzweigen sich in das Konglomerat, ohne daß sie in ihrer Richtung Aenderungen erlitten. In der *Chiaja di Frontone* wird der grünliche Pechstein welchem hier eine sehr beträchtliche Ausdehnung zusteht, von zwei vertikalen Gängen, ungefähr zweifuss mächtig, durchbrochen. Die Masse dieser Gänge ist ein weisses, lockeres, äusserst feinkörniges trachytisches Konglomerat. Aller Wahrscheinlichkeit nach wurde dasselbe durch Wasser in die Spalten eingeführt.

Das konstante Vorkommen dieser Streifen von gelbem und grünem Pechsteine an der Verbindung des prismatischen Trachyts und des unvollkommen verglasten Konglomerates, so wie die allmählichen Uebergänge, was Farbe, Textur und Struktur betrifft, in das letztere Gestein, beweisen augenfällig, daß die Bildung der ersteren Folge der Umwandlung sey, welche sie beim Berühren des Säulenartig abgesonderten Trachyts erlitten. Alles deutet darauf hin, daß die Felsart durch das überliegende Konglomerat aus der Tiefe in verschiedener Richtung emporgetrieben, und sodann seitwärts verbreitet

tel

let worden sey. Die regelrechte Säulen-ähnliche Absonderung, welche das Gestein ohne Zweifel erst in seiner gegenwärtigen Lage angenommen, zeugt dafür, daß dasselbe, als es emporgehoben wurde, flüssig, oder mindestens weich gewesen sey. Ein solcher liquider Zustand, so wie die Statt gehabte Aufreibung, konnte nur durch intensive Hitze bewerkstelligt werden; demnach liegt das Agens sehr nahe, welches eine theilweise Schmelzung der lockeren Grundmasse der feldspathigen Konglomerate bedingte, so wie der eingebackenen Bruchstücke (die bereits halb verglast, und folglich leichter schmelzbar waren). Das dichte Gefüge, Ergebniss solcher unvollkommenen Schmelzung, so wie die hin und wieder vorkommende konkrezionäre Struktur, entstanden sehr wahrscheinlich durch den Druck und die Reibung, welche dieselben, während der gewaltsamen Emportreibung des prismatischen Trachyts, erlitten; örtliche Umstände konnten, wie leicht begreiflich, Modifikationen bewirken. Der Porphyrtartige Charakter des Pechsteines hindert nicht, daß man ihn als Erzeugniss der Schmelzung eines erdigen Konglomerates ansehe; denn die, durch das Gestein zerstreuten, Bruchstücke tragen selbst jene Merkmale, und das erdige Bindemittel umschließt zerbrochene Krystalle von Feldspath und Glimmer, welche im Pechstein-Porphyre nur deutlicher wurden durch nicht vollkommene Schmelzung, so wie durch Entfärbung der sie umhüllenden erdigen, leichter flüssigen Masse.

Das halb verglaste Konglomerat scheint stellenweise regellose, wenig deutliche Lagen eines selbsterdigen Trachyts zu umschließen, der aschgrau oder gelblichweiß von Farbe ist, und zahlreiche Feldspath-Krystalle und Glimmer-Blättchen enthält. Die festesten Theile desselben sind identisch mit der prismatischen Trachyte; allein Säulen-artige Abtheilung ist bei weitem nicht immer sichtbar. Häufig zeigt die Felsart Zonen-ähnliche, gelblichbraune Streifen, und springt leichter in deren Richtung. Die erdige Beschaffenheit, das Lockere der Grundmasse gestatten nur selten, eine scharfe Begrenzung desselben und des erdigen Konglomerats zu bestimmen, welche beide Gesteine in innigem Verband sich befinden, und augenfällig gleichzeitiger Entstehung sind. Wo der befragte erdige Trachyt mit dem prismatischen in Berührung kommt, wird derselbe auf ähnliche Weise verändert, wie das benachbarte Konglomerat; man sieht ihn auf gewisser Entfernung in grünen Pechstein, noch häufiger aber in Perlstein umgewandelt.

Ein solches wechselseitiges Auftreten, solche gegenseitige Unterbrechungen der oben beschriebenen Gesteine, wiederholen sich durch die ganze südliche Hälfte von *Ponza*. Gegen das nördliche Ende verliert sich der prismatische Trachyt fast ganz, und es treten, für eine gewisse Erstreckung, Massen eines halb verglasten Konglomerates auf, sodann aber sieht man nur ein Gestein von seltsamen und sehr wechselnden Merkmalen, stets aber durch eine höchst kieselige Beschaffenheit ausgezeichnet; es möge das

über vorläufig mit dem Namen kieseliger Trahyt bezeichnet werden. In dem äußerlichen Aussehen, in den Spuren durch Brandung und atmosphärische Agenzien erlittener Aenderungen, zeigen sich die steilen Gehänge] jenes Gesteines gewissen rhyolitischen Quarzen des *Pariser* Beckens ungemein ähnlich; man findet die Felsart in gleichem Grade zertrümmert, zerfressen und mit rauher Aufsenfläche.

Die vorherrschende Farbe ist gelblichweiss, oder grau. Im Allgemeinen stellt sich das Gestein als erdige, zerreibliche Substanz dar, durchzogen von reihenweise angeordneten Konkrezionen, dicht von Gefüge, aschgrau und nicht selten von einem Feuerstein-ähnlichen Glanze. Diese Konkrezionen bilden in der Regel den grösseren Theil des Gesteines. Kieselerde scheint die Masse sowohl, als die Konkrezionen, ausschliesslich zusammenzusezzen. Glimmer-Krystalle, ganz oder theilweise zu einer Ocker-artigen Erde zertrümmert, findet man als Einschlüsse. Auf den Spaltungsflächen erscheinen eisenschüssige Dendriten, auch dieselben mit einer Rinde von zarten Quarzkrystallen überkleidet. Stellenweise herrschen die feineren Theile vor, zahlreiche, sehr regelrecht gebildete Feldspath-Krystalle enthaltend, von denen manche einen Kaolin-ähnlichen Zustand zeigen, während andern ihr glasiger Glanz geblieben; viele Körner von Quarz und Blättchen schwarzen Glimmers sind gleichfalls sparsam durch die Masse zerstreut. Die Basis dieses Porphyrtartigen Gesteines ist körnig und sehr Kiesel-reich, von un-

ebenem Bruche und lichte graulichweiss gefärbt. Die weissen, erdigen Theile finden sich nur hin und wieder in unregelmässigen Flecken, und das Ganze erlangt dadurch ein Brekzien-Aussehn; oft werden dieselben auch auf beträchtliche Strecken ganz vermischt. Am nördlichen Ende von *Ponza*, westwärts von der *Punta dell' Incenso*, ist dieser quarzige Trachyt-Porphyr von einem regellosen Gange senkrecht durchsetzt; die Stärke desselben wechselt von 6 Zoll bis 2 F., und er enthält, besonders da, wo derselbe am mächtigsten, zahllose Bruchstücke des nämlichen Gesteines, ohne allen Zweifel Trümmer der Wandungen. Ausserdem bildet ein schwärzlicher Thon, überreich an kleinen Eisenkies-Würfeln und zugleich Etwas Kupfer und Quarz-Krystalle führend, die Gangmasse.

Im westlichen Theile von *Ponza*, zumal innerhalb der *Chiaja delle Forne*, stellt sich der kieselige Trachyt als eine grobe Brekzie dar. Regellose, Trümmer-artige Bruchstücke scheinen durch eine minder dichte, oft sehr erdige Basis gebunden; allmähliche, gegenseitige Uebergänge sind nicht zu verkennen, die Fragmente mußten demnach von dem Teige unwickelt worden seyn, ehe dieselben vollkommen erhärteten. Die Bruchstücke, oft wahre Blöcke, zeigen sich sehr mannichfach gefärbt. Ihr Gefüge ist dicht, feinkörnig und Feuerstein-artig; auch in Absicht des Glanzes ähneln sie sehr dem Feuersteine, mitunter nähern sich dieselben jedoch auch mehr dem Chalzedone, und die vorhan-

denen Drusenräume erscheinen mit einem Ueberzuge dieser Substanz bekleidet, welche unmerkbar in das Gestein sich verliert. Eingebackene Glimmer-Blättchen und vollkommene Feldspath-Krystalle kommen darin vor. Stellenweise wird die Felsart porös, und die Blasenräume haben eine bestimmte Verlängerungs-Richtung. Die Feldspath- und Glimmer-Krystalle scheinen nach derselben Richtung vertheilt; die ersteren sind meist zerbrochen und halb geschmolzen. In solchem Zustande scheint die Felsart in Bimsstein überzugehen; allein sie ist nicht minder Kiesel-artig, als die dichteren Theile. Adern von beinahe reinem Quarze durchziehen das Gestein nicht selten. Unter den eingeschlossenen gröfseren Blöcken wurde ein Granit-artiger bemerkt; er bestand aus glasigem Feldspathe und sehr wenig Glimmer, und liefs sich von der umgebenden Masse scharf ablösen, was bei den übrigen eingebackenen Trümmern nicht gelingen wollte.

Gegen die oberen Theile des befragten Endes der Insel, besonders auf den Gipfeln der Felsen, welche ostwärts der *Punta dell' Incenso* sich erheben, verläuft sich der kieselige Trachyt in ein anderes Trümmer-Gestein, welches, durch dauernde Einwirkung zerstörender Atmosphärien, ein sehr zerfressenes Aussehn, und eine Rost-artige Färbung erhält. Die Trümmer, gebunden durch einen kieseligen Teig, erscheinen faserig, wie Bimsstein. Das Zäment widersteht der Zersezzung, während die umhüllten Fragmente, bis auf beträchtliche Tiefe,

zu einer Art Thon zerfallen sind, der leicht durch Regengüsse fortgeführt werden kann, dadurch erlangen die, der Witterung ausgesetzten, Oberflächen des Gesteines das eigenthümliche zerfressene Aussehn. (Die Aehnlichkeit mit gewissen *Pariser* tertiären Quarzen dürfte von der Identität des Processes herrühren, den beide Felsarten erlitten zu haben scheinen.)

Die Lagerungs-Beziehungen des kieseligen Trachytes zu dem unvollkommen verglasten Konglomerate, welches demselben im Süden folgt, sind nicht leicht auszumitteln; auf der westlichen Seite der Insel scheint das erste Gestein das zweite zu überdecken, allein in nicht beträchtlicher Entfernung haben die umgekehrten Verhältnisse Statt. Fast überall sind die Grenzen beider so wenig scharf abge-
markt, daß man nicht zu bestimmen vermag, wo die eine Felsart aufhört, und die andere beginnt. Dieses Unklare dürfte theilweise wohl daher rühren, daß beide einander gegenseitig an ihren Grenzen durchdrungen haben; übrigens ist die weiße, erdige Basis der Konglomerate von dem auf gleiche Art gefärbten Trachyt stets sehr schwierig unterscheidbar.

Die kleine Vorgebirg-förmige Insel *la Gabbia* besteht ganz aus kieseligem Trachyt.

Aus dem Vorhergehenden ergibt sich, daß die trachytischen Gesteine des Eilandes *Ponza* in zwei Hauptmassen abgetheilt werden können; die eine sind erdige Trachyte, ziemlich einförmig, was Be-

stand und Struktur betrifft, verbunden mit einem Konglomerate von Bimsstein und halb verglastem Trachyte, der in der Nähe der ersten Felsart fast überall in Pechstein umgewandelt worden; die andern bestehen aus einem sehr quarzigen, Porphyrartigen Trachyte, von einem neuen und anomalen Charakter, und sind gleichfalls von Kieselhaltigen Konglomeraten begleitet.

Besonders lehrreich sind die Durchschnitte, welche um die *Chiaja di Luna* sich befinden; hier ist eine tiefe, halb kreisförmige Bucht, welche sich gegen W. öffnet. Man sieht die gewöhnliche regellose Verbindungsweise des prismatischen Trachytes und des halb verglasten Konglomerates. Den mittleren Theil der *Kurva* nimmt eine gewaltige Masse von lockerem, erdigem Tuff (trachytisches Konglomerat) ein *. In den oberen, wie in den unteren Theilen der Masse sieht man grobe Bruchstücke von Bimsstein und von dichtem Trachyte eingeschlossen. Die Felsart enthält weniger Feldspath- und Glimmerkrystalle, und ziemlich viele Körnchen von Eisenoxydul. Die Merkmale des Gesteines weichen sehr ab von denen des bereits geschilderten halb verglas-

* Mit dem Ausdrucke Tuff bezeichnen die Geognosten Italiens alle vulkanischen Konglomerate von feldspathiger Natur, die vorzüglich aus Bimsstein bestehen. Die basaltischen, so wie die leuzitischen Trümmer-Gesteine führen den Namen *Peperino*.

spath - Krystallen, welche entschieden von der vorherrschenden Farbe des Gesteines sind, drang, allen Wahrscheinlichkeit nach, eine Menge augitische Substanz ein, zureichend, um solche Wirkung hervorzubringen.

Ueberall erscheint diese Felsart mehr oder weniger Säulen - förmig. Die Säulen des oberen Theiles der Ablagerung, den Berggipfel bildend, sind minder regelrecht, aber ungeheuer groß; mehr abwärts werden sie regelmäßiger und kleiner. Manche Säulen sind, durch Einwirkung der Atmosphären, besonders aber durch die Brandung, zerfressen und allmählich ganz zerstört worden.

Solche feldspathige Gesteine trifft man nicht selten in den vulkanischen Distrikten *Italiens*. Stets finden sich dieselben in engem Verbande mit den Trachyte, und eignen sich hin und wieder die mineralogischen Merkmale dieses Gesteines an; gewöhnlich aber sind jene Felsarten durch größere Dichtigkeit des Kornes und durch beträchtliche Eigenschaften von Trachyten unterscheidbar, auch zeigen sie sich stets dunkler gefärbt, und die eingeschlossenen Feldspath - Krystalle erscheinen dichter und glänzender. Uebergänge in Phonolith lassen sich ebenfalls wahrnehmen. Aus mineralogischem Gesichtspunkte betrachtet, dürften diese Gesteine als identisch gelten mit gewissen Felsarten, welche die Geognosten dem einen, oder dem andern jener Gebilde beizuzählen pflegen, und die vorzüglich aus Feldspath mit einem geringen Antheil von Augit, Horn-

blonde oder Glimmer bestehen. Die Eigenschwere des Gesteines beträgt 2,65 bis 2,90. Vorläufig möge es den Namen Graustein (*Graystone*) tragen. Die Farbe gehört in Wahrheit zu den auffallendsten und beständigsten Charakteren; selbst die eingeschlossenen Feldspath-Krystalle sind, wie bereits erwähnt, in der Regel grau gefärbt.

Die Felsart tritt ferner auf in *Scoglio della Botte*, *Ventotiene* und *San Stefano*, zu den *Ponza*-Inseln gehörig. Ebenso häufig sieht man sie auf *Ischia*. Der isolirte Fels, auf welchem die Burg erbaut ist, kann als ausgezeichnetes Beispiel dienen. Auch auf der nordwestlichen Spitze von *Procida* wird das Gestein getroffen, ferner auf dem Berge von *Cumae*, zu *Marmorata*, auf dem *Monte Olivano*, endlich an mehreren Stellen der *Phlegraei*-schen Felder, fast auf allen *Liparischen* Inseln und in manchem der älteren Ströme vom *Aetna*. Die Art seines Erscheinens ist in der Regel stromartig, und hin und wieder sind die Kratere, welche die Ergüsse geliefert, noch nachweisbar.

Die massige Ablagerung von Graustein, welche der *Montagna della Guardia* die eigenthümliche gerundete Gestalt verlieh, hat ungefähr 300 F. Mächtigkeit. Ungeheure Blöcke und herabgestürzte Massen überdecken das Gehänge. Unterhalb des Grausteines sieht man, wo Beobachtung möglich, eine Schicht lichterothern, lockeren Tuffes, welche auf halb verglastem Konglomerate ruht. Das Konglomerat hat Aenderungen erlitten bei der Berührung

mit der, dasselbe bedeckenden, Lava-Masse; von Schmelzung oder Verglasung sieht man jedoch keine Spur.

Mehr südwärts steigt der Graustein zu einem tieferen Niveau herab, in der *Punta della Guardia* taucht er unter das Meer. Zu beiden Seiten dieses Vorgebirges sieht man ihn das halb verglaste trachytische Konglomerat unmittelbar bedecken; von Störungen und Umwandlungen, da, wo beide Felsarten einander berühren, zeigt sich übrigens nichts, den Eindruck, als ob die, aus der Höhe über das Gehänge des Hügelkammes fließende, Masse dürfte schon so sehr abgekühlt worden seyn, daß sie keine Aenderungen mehr hervorbringen konnte. Letzteres dürfte bei den meisten, wo nicht bei allen Laven-Strömen der Fall seyn, d. h. daß dieselben keine auffallenden Aenderungen in den Gesteinen bedingen, welche sie überfließen. Während die emporgetriebene flüssige Masse sich ihren Weg gewaltsam durch die überliegenden Schichten bahnt — wie solches der Fall gewesen bei allen mächtigen Gängen (*dykes*) und Massen der Trappe — und ehe dieselbe sich von der intensiven Hitze scheiden konnte, welche ihr Aufsteigen bedingte, mußten die Gesteine, mit welchen sie in Berührung kam, durch ihre Nähe leiden und dieß in Graden, bestimmt durch die verschiedene Natur der Felsarten, durch die Dauer des Kontaktes, die Temperatur der Laven-Masse und andere modifizirende Umstände.

Im Westen der *Punta della Guardia* bildet der Graustein ein anderes niedriges Vorgebirge, die *Punta dell' Fiello*, welches die südliche Grenze der *Chiaja di Luna* ausmacht. Hier scheinen einige Schichten lockeren Tuffes durch jene Felsart sowohl durchbrochen, als davon überlagert worden zu seyn. Sie sind augenfällig eine Fortsezzung der Schichten, die unter dem Gipfel der *Chiaja di Luna* bemerkt werden. Die ganze Masse des Grausteines ist zusammenhängend; sie bildet nur eine, nicht unterbrochene, Ablagerung, und steht, allem Vermuthen nach, in demselben Verhältnisse zu der etwas Beckenartigen Konkavität des Hafens von *Ponza*, wie der maloge, obwohl etwas kleine Fels vom *Monte Olivano*, unfern *Pozzuoli*, zum Krater der *Solfatara*.

In keinem anderen Theile der Insel findet sich Graustein.

(Die Fortsezzung im nächsten Hefte.)

U e b e r
die
Kreide-Formazion Dänemark
Von
Herrn Dr. FORCHHAMMER.

(BRWSTER, *Edinb. Journal of Sc.*; July, 1828, p. 9)

Der Norden *Europas* bietet, was geognostische Natur-Erscheinungen betrifft, mehrere höchst interessante Thatsachen, und eine genauere Erforschung der Natur der *Skandinavischen Uebergangs-Formazion*, hat auch auf jene andern Länder Licht geworfen. Aber diese älteren Formationen haben die Aufmerksamkeit der Geognosten so sehr in Anspruch genommen, daß man von den wenigen Spuren von Gebilde jüngeren Ursprunges kaum einige Notiz genommen, und man kann sagen, daß dieselben vor wenigen Jahren, fast gänzlich vernachlässigt wurden. Sie verdienen jedoch, ihrer eigenthümlichen Natur halber, und wegen mehrerer, ganz unerwarteter Thatsachen, welche sie wahrnehmen

sen, einige Aufmerksamkeit. Ich beabsichtige daher, Rechenschaft von einigen Fels-Gebilden zu geben, die unter dem Namen der Kreide-Formazion *Dänemarks* begriffen worden sind; um sie aber mit jener anderer Länder besser vergleichen zu können, wird es nothwendig, eine kurze Skizze einiger älteren sekundären Felsarten des südlichen *Schwedens* und der Insel *Bornholm* zu entwerfen.

Es ist wohl bekannt, daß die Halbinsel von *Norwegen* und *Schweden* sich fast gänzlich ohne sekundäre Fels-Gebilde befindet, den südlichsten Theil derselben ausgenommen, wo man diese in der Provinz *Skåne* trifft. Sie sind aber sehr jugendlichen Alters, und Felsarten, dem Bergkalke (*mountain limestone*), dem bunten Sandsteine (*red marl*), der Kohlen-Formazion, dem Dolomite (*magnesian limestone*), dem Lias und Rogensteine von *Großbritannien* entsprechend, fehlen gänzlich. Sowohl in *Skåne* (*Höganös*) auf *Bornholm* kommt zwar eine Kohlen-Formazion vor, aber keineswegs analog mit der *Englischen*. Sie hat, in geognostischer Hinsicht, große Aehnlichkeit mit dem Ironsande *Englands*, nur daß, statt der bloßen Spuren von Kohle, welche in *England* darin gefunden werden, in *Skandinavien* wirklich Lager derselben hierin enthalten sind. Die Kohle kommt häufig in Lagern vor, bis jetzt hat man aber nur eine geringe Art getroffen; außerdem findet man eine kleine Formazion von Basalt mit Olivin, und große Ablagerungen von Kaolin, welcher zuweilen einen Bestand-

theil eines Sandsteines ausmacht, damit verbunden. Dieses Gebilde ist theils als analog mit der alten Kohlen-Formazion betrachtet, und als solche beschrieben worden, theils als der Braunkohlen-Formazion (*plastic clay*) angehörig. Sie stimmt aber weder mit der einen, noch mit der andern überein. Der auffallende Umstand, daß keine jener Felsarten, welche in *England* die Kohlen-Formazion bedecken, hier gefunden werden, daß alle Spuren von *Lepidodendron* und *Syringodendron* fehlen, während Abdrücke kleiner Farrnkräuter und Blätter und Zweige dikotyledoner Pflanzen häufig, unterscheidet dieselbe hinlänglich von der älteren Kohlen-Formazion; die öftere Wiederholung paralleler Kohlen-Lager, das Vorkommen von Eisenstein, und die Lagerungsweise über dem Greensande und der Kreide, schliessen die Analogie mit dem plastischen Thone sicher aus. Nur mit großer Schwierigkeit ist die relative Lagerung dieser verschiedenen Glieder ermittelt worden. Ein ungeheurer Schutthaufen bedeckt das Ganze; Sand, Lehm, Geschiebe und große Rollstücke von Ur- und sekundären Gebirgsarten sind zu einer beträchtlichen Höhe über alle diese Formationen aufgehäuft. Selten haben die Flüsse dieses obere Lager durchschnitten, und nur wenige abgesonderte Flecken bieten dem Geognosten Gelegenheit zu seinen Beobachtungen und zum Versuche durch Analogie zu entziffern, was unmittelbar zu verbinden, die Natur nicht gestattet. Es ist nicht meine Absicht mich in die Untersuchung dieser

Forma-

Formazion genauer einzulassen; dieß soll Gegenstand einer andern Schrift seyn. Es war hinreichend zu erwähnen, welche sekundäre Formazionen, der Kreide vorhergehend, die südlichste Spitze der Skandinavischen Halbinsel bilden.

Auf der Dänischen Insel *Saltholm*, bei *Kopenhagen*, und auf der jenseitigen Küste von *Skåne* bei *Limhamn*, kommt ein Kalkstein vor, welcher zur Kreide-Formazion gehört, und der entweder den Kreide-Mergel ersetzt, oder zwischen diesem und der Kreide gelagert ist. Er ist graulichweiß, zuweilen hart genug, Politur anzunehmen, zuweilen aber nähert er sich auch der Kreide. Von Versteinerungen enthält er eine Koralle, welche das charakteristische Fossil dieses Lagers zu seyn scheint; außerdem kommen noch einige Echiniten und *Terebratuliten* vor. Auf der Insel *Saltholm* fallen diese Lager gelinde südwestlich, und die Streichungs-Linie von *Saltholm* nach *Limhamn* ist südwestlich, da sie an beiden Orten beinahe im Niveau des Meeres erscheinen. An der Küste von *Seeland*, gegenüber *Saltholm*, kommt keine Spur von einer Felsart in dieser Lage vor; allein eine solche Menge von Bruchstücken eines ähnlichen Kalkes, aber viel reicher an Versteinerungen, findet man daselbst, so, daß viele Kalköfen beständig damit versorgt werden.

Der erste Platz auf der Küste *Seelands*, wo feste Gebirgs-Gesteine wieder auftreten, ist *Stevensklint*, den Seefahrern des Baltischen Meeres, als sehr gefährliche Stelle wohl bekannt. Seit einigen

Jahren jedoch ist, durch Errichtung eines Leuchthurmes, fast allem Schiffbruche an diesen Klippen vorgebeugt worden. Es dehnen sich hier die Klippen, im Durchschnitte in einer Höhe von 60 bis 100 Fufs, 5 bis 6 Englische Meilen lang aus. Sie stehen mit sehr wenigen Ausnahmen perpendikulär, nur an drei Stellen führen Fußspfade zum höchsten Plateau. Die Fischer gebrauchen Stricke und Leitern, um zu ihren Bothen hinab zu gelangen, welche sie hinter gewaltigen Massen, den vom Abhange herabgefallenen Felsen, gegen die ungestüme See zu schützen suchen. Es ist zwar unten meist hinreichend genug für einen schmalen Fußpfad, allein an mehreren Punkten reichen die Felsen perpendikulär zur See, und der Wanderer muß sich dann in das Both begeben, oder von jenen Hilfsmitteln des Fischer Gebrauch machen, um zur höheren Fläche zu gelangen.

Das unterste Lager dieser Klippen, welches sehr wenig Ausnahmen längs seiner ganzen Erstreckung beobachtet werden kann, besteht aus Kreide, die sehr weich ist, und vor einiger Zeit Gegenstand einer beträchtlichen Ausfuhr nach den Häfen des Baltischen Meeres war. Die Kreide ist sehr deutlich geschichtet, und in Lagen von 1, 2 und 3 Fufs Mächtigkeit getheilt. Feuerstein kommt nesterweise parallel der Schichtung, in Zwischenräumen von 16 oder 20 F. vor. Er hat muscheligen Bruch, ist sehr hart und gewöhnlich von dunkelrauchgrauer Farbe. Diese Ablagerungen von Feuerstein setzen

mit sehr grosser Regelmässigkeit fort, und die beträchtlichste, ausgezeichnet durch ihre grosse Mächtigkeit ($1\frac{1}{2}$ F.) und durch ihr Erscheinen in der Nähe der oberen Fläche der Kreide, kann von einem Ende bis zum andern beobachtet werden. Sie hat ein sehr geringes Fallen nach SW. In welcher Richtung man auch diese Ablagerung von Feuerstein, und jene unter derselben betrachtet, erscheint sie doch beständig in gerader Linie, welches einen sehr grossen Unterschied zwischen dem Feuersteine der Kreide, und jenem höherer Lagen, die nachher noch beschrieben werden, ausmacht. Unter dem grossen Lager des Feuersteines treten einige Störungen ein. Die Lager erscheinen, auf dem perpendikulären Durchschnitte, in gekrümmten Linien, nach jeder Richtung geneigt. Diefs nimmt nach der Oberfläche der Kreide hin zu, welche im Durchschnitte 10 F. vom grossen Bette des Feuersteines entfernt ist, allein keineswegs parallel mit demselben. Sie erscheint als eine wellenförmige Oberfläche, welche an einigen Stellen die unregelmässigen kleinen Lager von Feuerstein zu durchschneiden, und dadurch darauf hindeuten scheint, dass die Oberfläche nicht in ihrem ursprünglichen Zustande sich befinde, sondern mehr oder weniger geändert sey, durch Kräfte, welche mit ihren Bildungen nicht in Verbindung standen. Diefs bleibt jedoch noch zweifelhaft wegen der unregelmässigen Ablagerungen der oberen Schichten der wirklichen Kreide, und kann auch aus den ursprünglichen Unregelmässigkeiten wohl

erklärt werden, ohne Voraussetzung einer Zerstörung, einige Zeit nach der Ablagerung der Kreide eingetreten. Ehe ich damit fortfahre, das folgend Lager zu beschreiben, muß ich einige Worte über die Versteinerungen dieser Kreide, welche nicht so sehr gewöhnlich sind, sagen. Reste von *Alcyonien* und andern Schwamm-artigen Thieren scheinen die häufigsten und charakteristischsten Versteinerungen derselben zu seyn; sie sind theils in Feuerstein theils in Schwefelkies umgewandelt. Auch eine *Terebratula*, eine unbestimmte Bivalve, *Ananchytes ovata*, *Flustra*, *Eschara* kommen vor. Mehrere Arten von Korallen, meist zerbrochen, findet man ebenfalls.

Die wellenartige Oberfläche der Kreide ist bedeckt von einer dünnen (höchstens 6 Zoll dicken) Lage eines bituminösen Thones, welcher in der Nähe der Kreide viel Schwefelkies und kohlensaurer Kalk enthält. Von Versteinerungen ist darin ein Zoophyt, ein Squalus-Zahn, ein Pecten und Abdrücke einer unbestimmten Bivalven-Art gefunden worden. Einige unbedeutende Spuren von Blätter-Abdrücken kommen ebenfalls vor. Dieses Lager erscheint an den meisten der Klippen. Wo es als Lager verschwindet, hat es sich in kleinen Adern, von einer Linie Mächtigkeit, durch den oberen Theil der Kreide gezogen. Durch die Zersezzung des Kie- ses nimmt das Ganze das Aussehn von Eisenocker an; und wird in diesem Zustande 12 Englische Mei-

len weiter, zu *Herfölg*e, getroffen, aber genau unter denselben Lagerungs-Verhältnissen.

Auf dieses Lager folgt ein Kalk, welcher bedeutend verschieden ist von der Kreide. Er ist hart, gelblichweiss, in grosse körnige Massen abgetheilt, und klingt wenig. Er geht jedoch sowohl in Kreide, als in die folgende Felsart über, und gleicht sehr einigen Handstücken des Kreide-ähnlichen Kalkes unter dem Basalte des Riesen-Dammes in *Ireland*. Die denkwürdigste Erscheinung, welche der Kalk zeigt, liegt in der vollkommenen Verschiedenheit seiner Versteinerungen mit jenen der Kreide, und die grosse Analogie derselben mit jenen des Grobkalkes, obgleich sie vielleicht nicht dieselben Arten sind. Wenn es gleich nur ein Jahr ist, seit ich dieses Lager entdeckte, so sind doch schon eine beträchtliche Anzahl von Versteinerungen gefunden worden; und es wird ohne Zweifel eine grosse Menge liefern, da jeder Beobachter, der die Klippe mit einiger Aufmerksamkeit besucht, neue auf findet. Ich will hier ein Verzeichniss derjenigen Geschlechter aufführen, die ich theils selbst beobachtete, theils der Güte meines Freundes *WILIAM LOND* verdanke.

Eine Spezies von jeder der folgenden, als: *Patella*, *Cypraea*, *Fusus*, *Ampullaria*, *Trochus* (*Trochilites Niloticiformis* v. *SCHLOTH.*), *Serpula*, *Dentalium*, *Arca*, *Mytilus*, *Spatangus*, *Favosites*, *Turbinolia* und zwei Arten *Cerithium*, Fischzähne; ausserdem mehrere ein- und zwischaaalige Muscheln

und Korallen, deren Geschlecht, wegen unvollständiger Beschaffenheit, nicht bestimmt werden konnte.

An manchen Stellen ist der Kalk voll von kleinen, grünen Körnern. Dieses Lager übersteigt nur 3 F. an Mächtigkeit; zuweilen ist es nur ein Zoll stark, scheint aber nirgends gänzlich zu fehlen. Der Fossilien, so wie der grünen Theilchen hat es eine Aehnlichkeit und hinsichtlich der grossen äusserlichen Verschiedenheit desselben mit der Kreide, scheint es dem Grobkalke in der Nähe von *Paris* analog seyn. Die eigentliche Lagerung über der Kreide ist überall, an der ganzen Klippe, augenscheinlich, und wirkliche Kreide wird nicht über demselben gefunden; sondern es bedeckt ihn ein Kalk, der ganz aus Bruchstücken von Korallen besteht.

Dieser Korallenkalk bildet an vielen Stellen den höchsten Theil der Klippen, und ist 30 bis 40 F. mächtig. Er wird von Lagen Hornstein- oder Feuersteines in mehrere untergeordnete Lager theilt. Allein die Regelmässigkeit, welche bei wirklichen Kreide so auffallend war, der Parallelismus der untergeordneten Lager ist gänzlich verschwunden. Die Feuerstein-Ablagerungen sind gebogen, und in welcher Richtung auch die Klippe einen Durchschnitt zeigt, bilden die Lager Feuerstein Windungen. Sie schliessen grosse ellipsoidische Massen ein, welche über und neben einander liegen, und diese Ellipsoide sind wieder getheilt in untergeordnete Lagen des Feuersteins, die sich gegenseitig durchschneiden. Dieses Schichten-

ungs-Gesetz, so sehr von dem der wirklichen *Stevens-*
 Unterkreide verschieden, scheint darzuthun, daß
 der Korallenkalk zu einer neuen Reihe der Felsarten
 höre. Die eigentliche Lagerung über dem kleinen
 Kalk-Flözze ist überall augenfällig, und nicht der
 mindeste Zweifel kann in dieser Hinsicht übrig blei-
 ben, da der natürliche Durchschnitt dieses Lagers
 eine vollkommene Beobachtung gestattet. Sehr be-
 merkenswerth ist, daß dieses Lager die charakteri-
 schsten Versteinerungen der Kreide enthält, als:
Ananchytes ovata, *Ostrea vesicularis*, *Belemnites*
seronatus; außerdem zwei Terebratuliten-Arten
 und eine *Crania*. Von *Ananchytes ovata* trifft man
 viele zerbrochene Exemplare; viele aber auch in so
 vollkommenem Zustande, daß man sie nicht von
 andern, vielleicht zerstörten, Kreide-Lagern ablei-
 ten kann. Zuweilen ist dieses Fossil so häufig, daß
 der Kalk ganz daraus zu bestehen scheint; und ich
 glaube, daß in einem Kubikfuß dieses Gesteines
 einige hundert sich sammeln ließen. Diese Verstei-
 erung kommt im Feuersteine ebenso, wie im Kalke
 vor. Der kohlen saure Kalk, welcher diese zerbro-
 chenen Korallen und die andern Versteinerungen
 enthält, hat einige Aehnlichkeit mit der Kreide;
 scheint jedoch mehr Thon und etwas kohlen sa-
 ures Eisen zu enthalten. Es steht ihm im hohen Gra-
 de die Eigenthümlichkeit zu, der freien Luft aus-
 gesetzt, an der Oberfläche zu erhärten, während
 die ursprünglich weißse Farbe in Graulichgelb um-
 wandelt wird, und widersteht dann vorzüglich

gut allen weiteren Zersezzungen. Scharfkantige Massen liegen unter den Klippen, und obgleich die Wirkung der Wellen sehr ausgesetzt, bleiben doch scharfkantig. Der Feuerstein erscheint in gesezten Lagen, nicht in Nestern, wie in der hiesigen Kreide. An manchen Orten, wo die Kreide am höchsten ist, wird der Korallenkalk von einem neuen Lager überdeckt, welches aus wirklichen Bruchstücken von Korallenkalk und aus Feuerstein besteht, die von Kalkspath gebunden werden. Dieses Lager ist ungeschichtet; es überhängt, in großen winkeligen Massen, die unteren Lager der Kreide, vorzüglich beim Dorfe *Tomestrup*.

Es ist schwierig zu bestimmen, wie weit diese Schichten sich in das Land erstrecken. Im Dorfe *Storeheddinge*, ungefähr zwei Englische Meilen von der Klippe, durchziehen sie den Korallenkalk, und im Dorfe *Herfølge*, zwei Englische Meilen von der Stadt *Kjoge*, und zehn Meilen von der Klippe, sind Brüche aufgeschlossen, die den Korallenkalk, den Cerithienkalk und das dünne Lager bis zur Kreide durchziehen. Es wird behauptet, daß bei der Grundlage der Straße von *Kopenhagen* nach *Kjoge* Kalk gefunden worden seye, dessen Natur aber jetzt unbekannt sey.

Ungefähr zehn Englische Meilen südwestlich von *Stevensklint* liegt einer der höchsten Hügel *Seeshøj* auf dem das Dorf und die Kirche von *Faxø* befindet. Nach Westen hin zieht sich vom Fuß aus, mehrere Meilen weit, eine Reihe von Hü-

auf der andern Seite neigt sich dasselbe, mit mehr
 oder weniger starkem Abfalle, zu einer Ebene. Auf
 dem Gipfel dieses Hügels, dicht beim Dorfe, sind
 viele Steinbrüche, welche nach mehreren Plätzen
 des Baltischen Meeres beträchtliche Ausfuhr haben.
 Der Hügel besteht aus wechselnden Lagern eines
 lichten, splitterigen, graulich- und gelblichweissen
 Kalkes und aus Bänken, welche gänzlich von Ko-
 rallen, die theils zerbrochen, theils ganz unverlezt
 erscheinen, zusammengesetzt sind. In den Höhlun-
 gen, zwischen den Korallen-Aesten, kommen Mu-
 scheln in grosser Vollkommenheit vor, besonders
 kleine Terebratuliten und Pektiniten, und zwar,
 wie es scheint, an demselben Orte und in der näm-
 lichen Lage, wo sie vormals lebten. Die ganze
 Kalk-Masse macht, durch ihre äussere Gestalt und
 Zusammensetzung, den Eindruck von einem
 Korallenfelsen eines vormaligen Meeres. Die vor-
 erwähnten Kalk-Arten sind jedoch nicht die
 einzigen, obgleich sie am häufigsten auftreten, und
 die übrigen nur Ausnahmen sind. In dem oberen
 Theile kommen einige Lagen vor, die mit der ge-
 wöhnlichen, dichten Varietät wechseln; sie bestehen aus
 Bröckchen zertrümmerter Korallen, welche von ei-
 nem Kreide-ähnlichen Mergel gebunden werden,
 eine Felsart, dem Korallenkalk von *Stevens* sehr
 ähnlich, und andere Lagen, von der, die Klippen
 der Insel *Möen* zusammensetzenden, Kreide nicht
 unterscheidbar. Die Schichtung dieses Kalkes ist in-
 teressant. In den Brüchen, welche auf dem höch-

sten Punkte des Hügels liegen, ist das Streichen westlich, unter Winkeln, die von 60 bis 70° wechseln. Am Fusse des Hügels ist das Streichen östlich unter Winkeln, welche nur 5 bis 15° betragen. Keine Stelle liefs sich finden, wo die eine Richtung in die andere überginge, obgleich die Brüche, welche die verschiedenen Richtungen und Neigungen zeigen, dicht beisammen liegen, und in derselben Kalk-Art, mit den nämlichen Versteinerungen bestehen.

Die Anzahl von Versteinerungen, welche dieser Kalk enthält, ist erstaunenswert, die folgende Liste ist ein Verzeichniß der Geschlechter, die aufgefunden wurden. Ohne Zweifel wird ihre Zahl, wenn ihnen mehr Aufmerksamkeit gewidmet, weit vergrößert werden.

Eine Krabbe (*Brachiurites rugosus* v. SCHLOTH.). Dies ist eine der charakteristischen Versteinerungen dieses Kalkes. Sie ist sehr häufig und gewöhnlich in wohl erhaltenem Zustande. Unter meinen Exemplaren habe ich eine mit sehr scharfen Umrissen gefunden, und ohne jene zahlreichen Zerdrückungen der Schaale, welche ihren Trivial-Namen veranlafste. Es ist vielleicht eine neue Spezies, vielleicht nur ein junges Exemplar der gemeinen Krabbe von Faxöe. Zähne von Fischen; *Crania*, eine Art, in Form eines Hufeisens; drei Arten von *Ostrea*; eine Art von *Pecten*, eine von *Mytilus*, von *Arca* und von *Cardium*; vier Arten von *Terebratula*; vier unbestimmbare Bivalven; Bruchstück

eines *Catulus*; ein *Nautilus* (*Nautilites Danicus* v. SCHLOTH.), drei Arten von *Trochus*, oder *Solarium*, eine davon ist *Trochilites Niloticiformis* von SCHLOTH.; ein *Cerithium* (?); eine Art von *Buccinum* (?); zwei Arten von *Fucus*, deren eine aber zweifelhaft ist; zwei Arten von *Cypraea*, die eine davon *Cypraeacites spiratus* v. SCHLOTH., die andere *Cypraeacites bullatus* v. SCHLOTH.; ein *Capulus*; ein *Spatangus*; ein *Echinus* oder *Cidaris*; Bruchstücke eines Pentakriniten; eine Art von *Turbinolia*; eine von *Favosites*; eine große Zahl anderer Korallen, welchen noch nicht gehörige Aufmerksamkeit zu Theil wurde. Der Kalk von Faxöe hat mit dem Cerithienkalke von *Stevensklint* folgende Versteinerungen gemein: *Trochus Niloticiformis* von SCHLOTH., *Turbinolia* und *Favosites*.

Die Natur der Felsarten an diesen beiden Orten, zu Faxöe und in der Mitte der Klippen von *Stevensklint*, nähert sich übrigens häufig so sehr einander, daß wir gezwungen sind, diese beiden Kalk-Massen als identisch zu betrachten, obgleich deren Lager in Mächtigkeit außerordentlich verschieden sind. Der Kalk von Faxöe wird von einem Lager graulichweißen Mergels, der Kalk-Bruchstücke enthält, bedeckt, wellenförmig, gleich der Oberfläche des Hügels, gebildet.

Im südlichen Theile *Seelands* kommt keine andere feste Gebirgsart vor; auf der benachbarten Insel *Möen* zeigt sich ein anderer Kreide-artiger Felsen auf den Klippen der Ostseite, von 400 F. Höhe.

Ein oberflächlicher Ueberblick dieser Klippen zeigt schon eine große Verschiedenheit zwischen diesen und den *Stevensklinter*; da an dem letzteren Orte die Felsart ununterbrochen sechs Meilen weit fortsetzt; die Klippen von *Möen* werden oft durch Felsen unterbrochen, die mit Torf und Holz bedeckt sind; und diese Abweichungen beruhen auf der ganz verschiedenartigen Zusammensetzung der Felsart. Die von ihr gebildete Hauptmasse wird gewöhnlich auch Kreide genannt, obgleich einige Verschiedenheit zwischen ihr und der *Stevensklinte* besteht. Sie ist weit härter, und kann zum Schreiben nicht verwendet werden, obgleich sie beim Berühren die Finger beschmutzt. Sie erscheint sonach als ein verhärteter Mergel. Lager von Feuerstein kommen nesterweise darin vor, welche in der Natur des Feuersteines keine Verschiedenheit von jenen *Stevensklinter* zeigen; allein diese Lager haben durchaus nicht die Regelmäßigkeit, wie jene von *Stevensklint*. Sie sind in jeder Richtung, mit mehr oder weniger Windungen, geneigt, und zeigen im Allgemeinen ein Streben zur Bildung ellipsoidischer Massen, gleich dem Korallenkalke von *Stevensklint*. Nur selten kommen sie in fortgesetzten Lagern vor; an einer Stelle allein, am Fusse der höchsten Spitze der Klippe *Dronningstoel* (Ozeans-Treppe), sieht man solche Lager, die ellipsoidische Zusammenziehungen und Ausdehnungen zeigen. Diese Kreide-ähnliche Felsart ruht an einigen Stellen auf einem blauen Mergel und einem Sande, mit großen

Rollstücken von Granit, Gneifs, Hornblende-Gestein u. s. w. An andern Stellen schließt sie den Sand und den Mergel ein, und an noch andern ist sie von feizterem bedeckt. Bisher galt die Vermuthung, daß diese Felsart von *Möen* mit der *Stenensklinter* Kreide vollkommen identisch sey, und beide wurden als Glieder der grossen Baltischen Kreide-Formazion bezeichnet. Diese Lagerung jedoch auf einem Sande, der so bedeutend verschieden, sowohl von Greensand, als von Irousand ist, und welche beide in *Dänemark* vorkommen, gibt diesen kreidigen Klippen noch mehr Interesse. Ich habe zweimal einige Tage an diesem Flecken verbleibt, wiederholt die interessante Stelle besucht und mich vollkommen überzeugt, daß kein Irrthum in meine Beobachtungen sich eingeschlichen. Wenn jedoch meine Ueberzeugung auf einen einzigen Fleck sich gründete, so wäre eine Täuschung möglich; allein es bestehen an der ganzen Klippe so viele Beispiele dieser Ueberlagerung, daß eine zur Erklärung der andern dient. Eine der Hauptstellen ist eine Vertiefung dicht beim Fusse eines grossen hervorstehenden Felsens, *Taleren* genannt (d. h. der Sprecher wegen eines sehr deutlichen Echos, welches sich vordem daselbst befand). Sie bildet eine Schlucht, an beiden Seiten von hohen und fast perpendikulären Wänden der Kreide-ähnlichen Felsart eingeschlossen; die Schlucht neigt sich unter einem solchen Winkel, daß das Heraufsteigen schwierig wird. Da ich hinaufstieg, bemerkte ich ein Lager asch-

grauen Thones, unter einem Winkel von 35 bis 70° links unter die Kreide sich senkend. An einigen Stellen wird derselbe unmittelbar von der Kreide bedeckt, an andern ist ein Lager von verschiedener Mächtigkeit dazwischen, aus runden Bruchstücken von Kreide und quarzigem Sande bestehend, durch kohlensauren Kalk zu einem zerbrechlichen Teige zusammengekittet. An andern Stellen geht der rauchgraue Thon, in Form von Adern, in die Kreide über, und beweist auf diese Art, daß sie fast gleichzeitig entstanden. Der Thon ist schieferig, und die Schichtung desselben parallel mit den Verbindungsflächen zwischen der Kreide und ihm selbst. Dieses Lager von blaulichgrauem Thone ist 6 und 8 F. dick, darunter liegt ein Lager von gelbem sandigem Thone und gelbem Sande, mächtiger als das vorige. Zuerst erscheinen Streifen von gelbem Sande in dem blaulichgrauen Thone, parallel mit dessen Lagen; wird der Sand nachher vorherrschend, so bildet der blauliche Thon ähnliche Streifen in diesem, auf solche Weise die Verbindung zwischen allen diesen sandigen und thonigen Lagern, mit der überlagernden, Kreide-ähnlichen Felsart darthuend. Der gelbe Sand und Thon sind voll großer Massen von Granit, Gneifs, Hornblende-Gestein, körnigem Sandsteine; und ich war durchaus nicht im Stande, die geringste Verschiedenheit zwischen diesem Sande und Lehm, und jenen, welche durch einen großen Theil von *Dänemark*, die höheren Flächen bilden, zu finden, denn beide bestehen aus

einem gelben, eisenschüssigen Thone, und beide enthalten grofse Rollstücke von körnigen Ur- und Uebergangs-Felsarten.

Auf der andern Seite der Vertiefung streicht der graulichblaue Thon unter einem sehr kleinen Winkel unter der Kreide. Auf diese Weise wird eine Ueberlagerung an jener Stelle sehr augenfällig. Es könnte eingewendet werden, dafs Regenwasser den grauen Thon und Sand abgelagert hätten, nachdem die Kreide davon ausgehöhlt worden; allein die Adern von grauem Thone, die sich in die Kreide hineinziehen, die aufserordentliche Regelmässigkeit der Ablagerungen von verschieden gefärbtem Sande und Thone, ihr Parallelismus mit der überlagernden Kreide, lassen keinen Zweifel, dafs es nicht spätere Ablagerungen, als die Kreide seyn können. Das Regenwasser führt den weicheren Sand und Thon weg, und bildet auf diese Art die Vertiefung, in welcher die neueren Ablagerungen augenblicklich, durch den völligen Mangel an Regelmässigkeit, zu erkennen sind. An vielen andern Stellen ist eine ähnliche Ueberlagerung zu bemerken. In einem Falle wird ein grofses Bett von grobem Sande und blaulichweissem Thone vollkommen von der Kreide eingeschlossen; an andern Punkten ist die Grenze, zwischen Kreide und Thon, parallel mit den Feuersteinlagern in der Kreide. Ein einzigmal kommt ein Lager eines Konglomerates vor, in welchem die grofsen Geschiebe von primitiven Felsarten, durch braunlichgelben Thon zusammengekittet werden,

indem das Lager der Grenze zwischen der Kreide und dem Sande parallel ist. Die Versteinerungen von *Möen* sind jene der Kreide. Ich habe folgende beobachtet: drei Arten von *Pecten*, zwei von *Terebratula* (wovon eine, wahrscheinlich *Terebratula Defranci*, in der Sammlung Sr. Königl. Hoheit des Prinzen CHRISTIAN von Dänemark sich befindet), *Ostrea vesicularis*; eine *Gryphaea*; *Ananchytes ovata*; *Ananchytes pustulosa*; *Cidarites variolaris*; *Belemnites mucronatus*; vier Arten von *Flustra*, eine *Turbinolia*, welche dieselbe zu seyn scheint wie jene von Faxöe und Stevensklint. *Ananchytes pustulosa*, *Cidarites variolaris* und *Turbinolia* sind in der reichen Sammlung Sr. Königl. Hoheit des Prinzen CHRISTIAN von Dänemark.

Es kommt noch eine andere Reihe von Hügeln auf dieser Insel vor, jedoch weit niedriger, als die eben beschriebenen Klippen. Sie hat eine südwestliche und nordöstliche Richtung, und bildet zum Theil niedrige Klippen auf der Ostseite eines Armes der See, *Noer* genannt. Sie bestehen aus einem weissen Mergel, weicher als die Felsart von den wirklichen Klippen, selten Versteinerungen führend, allein in Wechsellagerung mit einem ähnlichen blaulichgrauen, mergeligen Thone, wie jener, welcher die Kreide auf *Möen* begleitet. Ich betrachte diese Schichten als kleine Ablagerungen gleicher Natur, wie jene der Klippen von *Möen*, und viele andere Lager derselben Natur kommen an verschiedenen Orten Dänemarks vor, wie zu *Holsteinburg* auf See-land,

land, zu *Sneghog* auf *Jütland*, zu *Cabling* auf *Jütland* u. s. w., welche alle aus weissem, weichem Mergel bestehen, begleitet von blaulichgrauem Thone, und denen jene hiesländische große Ablagerung von Sand, Geschieben und Geröllen untergeordnet ist.

Erinnern wir uns nun an die oben angeführten Thatsachen, so mögen wir die Schichtenfolge im östlichen Theile *Dänemarks* annehmen, wie folgt:

1. Kreide von *Stevensklint*, vollkommen analog mit jener von England.

2. Ein Thon-Lager.

3. Ein Kalk-Lager, solche Geschlechter von Versteinerungen einschliessend, die als allgemein charakteristisch für die terziären Felsarten gelten.

4. Eine Ablagerung von Kreide-ähnlichem Kalk mit den Versteinerungen der Kreide-Formazion.

5. Sand, Lehm, Gerölle und Geschiebe in untergeordneten Lagern eines Kreide-ähnlichen Mergels, die Versteinerungen der Kreide-Formazion enthaltend.

Allcin der Kalk von *Faxöe*, augenscheinlich zwischen Nro. 1 und 4 gelagert, ist gewiss, wenn wir zugeben, dass Versteinerungen als Hauptmittel zur Bestimmung gelten, jüngerer Bildung. Er wird jedoch von Schichten durchsetzt, welche nach ihren Versteinerungen mit der Kreide analog, in Rücksicht auf Schichtung aber sehr verschieden sind, von der gemeinen Kreide, welche nur ein Lager von einigen Fufs Mächtigkeit davon trennt. Die ausserordentlichen Biegungen des früher beschriebenen Ko-

rallenkalkes können keineswegs in Folge einer
 bung, oder eine Zerstörung der ursprünglich
 gelmäßigen Schichtung, durch Erdbeben oder
 che Ursachen entstanden seyn, weil die dar-
 liegende Kreide ganz regelmäfsig geschichtet
 und sehr wenig von der horizontalen Ebene
 weicht; während der obere Kalk, welchen man
 bis fünf Meilen längs der Küste, stets darau-
 hend, beobachten kann, solche grofse Unrege-
 lsigkeiten zeigt, die daher durch irgend eine
 walt, beschränkt auf die Bildung dieser Fel-
 entstanden seyn mufs, welche aber beim W-
 der Kreide nicht in Thätigkeit war. Aehnliche
 regelmäfsigkeiten finden sich bei allen diesen
 pen; und die Richtung der Schichten zu *Möen*.
 jedoch in höherem Grade und in ähnlichen
 gelmäßigkeiten, die gewaltigen Ablagerungen
 Sand, Lehm und Geschieben, deren Oberfläche
 einer unregelmäfsigen Reihenfolge runder Hüge-
 steht, und aus Becken-ähnlichen Thälern, das
 gen einer stürmischen See vorstellend. Viele
 chen tragen dazu bei, es wahrscheinlich zu ma-
 dafs diese Geschiebe und der Sand der terz-
 Formazion zugehören. Bekanntlich kommen
 Ablagerungen in der letzten Periode der Kreide
 vor, während der plastische Thon ähnliche
 aufnimmt. Auf der Insel *Rügen* führen diese
 schiebe, und der Lehm untergeordnete Lager
 Braunkohle. Hier kommen sowohl im losen Sa-
 als in den zusammenhängenden Massen, die

Versteinerungen des Grobkalkes nicht bloß in übereinstimmenden Geschlechtern, sondern sogar in vielen Arten vor

Hierdurch stehen wir in der Wahl zweier Meinungen, die beide gleich verschieden von der jetzt angenommenen sind. Wir finden einen Schichtenwechsel, welcher, einzeln beobachtet, als zur Kreide und zur terziären Formazion gehörig angesehen werden würde; die Hauptursache aber, welche zu einem solchen Resultate leiten würde, wäre die Natur der in diesen Lagern beobachteten Versteinerungen, weil aber die Formazionen im Wechsel erscheinen, bieten sie keinen hinlänglichen Grund zur Sonderung, und wir können diese Lager entweder gesamt als Theilganze einer Formazion ansehen, oder eine Abtheilung machen, und das eine als Kreide, das andere als der terziären Formazion angehörig betrachten. Wenn letzteres der Fall ist, und ich bin der Meinung, daß eine Sonderung hinlänglich begründet, so kann die Scheidung beider Formazionen nirgends gezogen werden, außer da, wo in den Klippen von *Stevensklint* das Thon-Lager beginnt; und wir betrachten das obere Lager von *Stevensklint*, die Klippen von *Möen* und von *Rügen*, ungeachtet ihrer Versteinerungen, als der terziären Formazion zugehörig. Die Gründe, welche mich zur Sonderung an dieser Stelle führen, sind die verschiedenen Geoschichten der Schichtung über und unter diesem Punkte, welche nicht geläugnet werden kann, daß das eine das andere stufenweise übergeht, die erste Erwähnung solcher Versteinerungen, welche, als zur terziären Formazion gehörig, betrachtet werden, — die Natur der Felsart, welche sich sehr derjenigen der terziären Bildungen anderer Gegenden nähert.

Auszüge aus Briefen

Mailand im August 1828

Bei meiner Anwesenheit in *Heidelberg* hatte die Güte mich zum Schreiben aufzumuntern mir zur nämlichen Zeit zu erlauben, Ihnen zu len das einsenden zu dürfen, was mir bei m öfteren Gebirgs-Reisen Merkwürdiges auffiel, was ich für werth achtete, daß es auch im Aus bekannt würde. — Ich will Ihnen nun von Fufsreise erzählen, die ich erst in diesem Jahr ternommen habe, um dem Wunsche eines hie Fabrikanten zu entsprechen, der den grünen S tit, um Versuche im Grofsen anzustellen, in Q tität zu erhalten suchte. Schon lange kommen Ba hierher, und bringen mehrere Säcke voll der chen Steatit zum Verkaufe. Die Schneider bedi

* Nebst der folgenden Zuschrift erst im Dezember gelaufen.

sich desselben anstatt der Kreide, und nennen das Mineral *pietra romana*, oder *Saponaria*. Man sollte also glauben, daß es ein Leichtes sey, den Ort zu erfahren, woher er gebracht werde. Ich selbst dachte so, aber ich irrte mich sehr. Trotz dessen, daß ich von Jedem kaufte, war ich doch nicht im Stande, je ein wahres Wort darüber herauszubringen. Bald wollte man das Mineral in *Piemont*, bald in *Rom*, bald endlich in der *Schweiz* gefunden haben. Endlich ward ich auf den Dialekt der Ueberbringer aufmerksam, und dieser Umstand leitete meine Schritte. Ihre Aussprache war die Genuesische, und in die Gebirge von *Genua* zu reisen war nun mein fester Wille. Ich verfügte mich im April dieses Jahres nach *Piacenza*, besuchte alldort den, wegen seinen Entdeckungen bekannten, *CORTESI*, in der Hoffnung, von ihm, als des Landes und der nahen Gebirge kundig, Aufklärung oder Weisung zu erhalten. Auch diese schlug fehl. Man kannte den Stein, aber nicht die Lokalität, wo er anzutreffen sey. Auf gut Glück näherte ich mich dem Gebirge. Zu *Ponte dall' Oglio*, einem wohlhabenden, lebhaften und hübschen Marktflecken, am Fuße der ersten Hügel im *Nure*-Thale, wußte mir auch der Distrikts-Kommissär, dem die ganze Gegend bis an die Genuesische Grenze untersteht, nichts Befriedigendes zu sagen. Ich untersuchte den vorbeifließenden Wildbach, den *Nure*, aber auch da war nichts als Kalk-Geschiebe und Platten aus Thon und Mergel zu erblicken. Man rieth mir in

das nahe Thal der *Trebbia* zu steigen. In Stunden kam ich dahin. Im Schlosse zu *Travi* ich die erste Spur; man sagte mir, daß öfters Ba aus den oberen Thal-Gegenden dergleichen S vorbei trügen. Gutes Muthes also schritt ich w das öde, unangebaute, Menschen- und Häuser re Thal hinauf, das den fröhlichsten Men Grauen einflößt. Nach einem beschwerlichen sche von fünf Stunden, auf unwegsamem Pfade, reichte ich endlich die Piemontesische Grenze, eine Stunde nachher das Städtchen *Bobbio*, d der Kirchen-Geschichte, wegen seines Klosters *Colomban*, welches so viele große Männer und lehrte aufzuweisen hat, so wie nicht minder w seines herrlichen Weines, einen berühmten N erlangt hat.

Bis hierher bestanden die Berge aus rothem rakalke, aus grauem, rothem und schwarzem T schiefer, und aus grossen Mergel-Blöcken, nichts der Aufmerksamkeit Werthes darboten. bei der Klause, wo die schöne Ebene mit dem S chen, gleich einer Afrikanischen Oasis in der W erscheint, traf ich auf Serpentin-Felsen, und und wieder fand sich schwarzer und brauner t in kleinen Parthieen. Eine Stunde davon wärts, am rechten Ufer dieses ungezügelden, so Schaden bringenden Flusses, zeigte man mir ein Steinbruch von so genanntem *Verde antico*, aus sen Exemplaren, die ich mir bringen liefs, le

abzunehmen war, daß die Kalk-Formazion in die des Talkes übergegangen.

Zu *Bobbio*, das von der übrigen Welt wie abgeschnitten ist (mit dem Königreich hat es nur mittelst eines sehr hohen, den Maulthieren allein gangbaren, Gebirges Gemeinschaft), erhielt ich endlich genaue Kunde über Alles, was ich wünschte. Ich verfügte mich an Ort und Stelle auf einen Berg, ungefähr zwei Stunden entfernt, traf da das Gestein in Knollen frei über der Erde, und in so großer Menge, daß ohne Mühe einige hunderttausend Pfund verladen werden konnten. Mein Zweck schien erreicht, und die Reise vollendet zu seyn. Ich kehrte nach *Bobbio* zurück, um mit Jemanden einen Fracht-Vertrag abzuschließen. Ich fand Viele dazu sehr willig, aber Alle machten so erstaunliche Forderungen, daß ich, einen Kontrakt einzugehen, mich nicht entschließen konnte. Weil ich nun, bei Untersuchung des Berges, zu bemerken glaubte, daß die Serpentin- und Steatit-Schichten das Thal schräg durchschnitten, und vielleicht in das nahe Piacentinische strichen, so beschloß ich die Reise fortzusetzen, und mich neuerdings über die Grenze zu verfügen.

Ich setzte über die steinerne Brücke auf das rechte Ufer der *Trebbia* über, stieg den steilen Rückgrath des Berges *Ponente* hinan, und nach drei Stunden erreichte ich glücklich die Höhe, und zugleich die Scheidelinie des Piemontesischen und Parmesanischen Staates. Während des Steigens fiel mir nichts Besonderes auf. Anfangs nur angeschwemm-

tes Land, später kohlen-saurer Kalk, splitterig und in schiefen Schichten gelagert, darauf ganze Hügel von Mergel, die bei nasser Witterung unmöglich zu besteigen sind, und endlich wieder Kalk, der den Uebergangskalke nicht unähnlich ist. Ich fing schon an, die östliche Seite herabzusteigen, als ich auf Serpentin stieß, der in lockeren, schwarzen, und durch die Einwirkung der Luft fast aufgelösten Brocken herumlag. Diesem folgend, und eine Schlucht durchschneidend, die gegen Süden lag, traf ich auf eine Menge schwarzen und fleckigen Steatit, worauf ich sah, daß ich die wahre Streichungslinie wieder gefunden, welche unter dem Flußbette der *Trebbia* von *Ottone* sich herüber zieht. Je weiter ich den Berg herab kam, desto mehr traf ich auf Talk- und Serpentin-Gesteine. Unweit des Bergwerks *le Ferriere*, wo Magnet-Eisenstein gebrochen wird (ich sage gebrochen, weil das Erz, wie auf der Insel *Elba*, gleich einem Marmor-Bruch unter freiem Himmel zu Tage gefördert wird), zeigte man mir den Berg *Frassineto* als den Ort, wo meine Wünsche befriedigt seyn würden. Dem Anscheine nach glaubte ich es in der That selbst. Er war ganz kahl und nur hier und da mit sehr kurzem Grase bewachsen. Das Uebrige hatte das Ansehn eines ausgebrannten Vulkans. Kleine Erhöhungen, vom Wasser ausgespült, mit einer unermeßlichen Menge Steatit, der von der Atmosphäre aufgelöst, und vom Eisenoxyde braun und schwarz gefärbt, in runden Knollen und Brocken herum zerstreut lag

Alles dieses schien die Aussage der Arbeitsleute zu bestätigen.

Ich bestieg also diesen, etwa 1000 F. über dem Nure-Thal liegenden, Berg. Auf der Höhe fand ich ein weißes Mineral, das seiner auffallenden Schwere wegen mich in Verwunderung setzte, ich aber, weil es mit Säuren brauste, für Arragon hielt. Die ganze Fläche war mit Quarz-Adern durchzogen, an dessen Ecken und Enden oktaedrische (?) Quarz-Krystalle in großer Menge hingen, ja der ganze Boden war damit wie besät. Das Gestein, in dem der Quarz in der Höhe, und der Arragon an der südlichen Seite adernweise vorkam, war ein harter, dunkelgrüner Speckstein, oder Steatit, der von mir nicht beachtet wurde; ich stieg nun die nördliche Seite hinunter, und kam erstlich auf Serpentin, dann aber auf bemeldetes dunkelgrünes Steatit-Gerölle, das, seiner Farbe wegen, mir keineswegs zusagte. Schon war ich bereit mein Glück weiter zu versuchen, als ich eine Steatit-Ader entdeckte, die sich in einer wellenförmigen Linie herabzog, und sich dann in einem kleinen Bache verlor. Ich liefs davon mir etwas ausgraben, und siehe da, jedes Stück gab mir den schönsten getropften Steatit, wie ich noch nie gesehen habe. Es reizte mich die Neugierde, und ich liefs tiefer graben, da kam man auf sehr breite Adern, die sehr schönen Faserquarz, aber nicht viel, zum Vorschein brachten.

Von diesen drei Talk-, Quarz- und Kalk-Gattungen, die ich da von Ungefähr entdeckte, will ich Ihnen also eine kurze Beschreibung liefern. Vielleicht ist der Steatit und der von mir benannte Aragon Etwas ganz Neues, und findet bei Ihnen einige Aufmerksamkeit.

Der Steatit, von dem hier die Rede ist, besteht aus zwei Theilen, die in einander gewachsen sind, aus der Unterlage oder Rinde, und aus dem Tropfstein-artigen, einer Blumenknospe ähnelnden, Büschel oder Knospe, der darauf sitzt. Die erstere ist derb, neigt sich zum Faserigen, ist grünlichgrau und kaum einen halben Zoll breit, das letztere hat eine schöne grasgrüne Farbe, ist durchscheinend und schreibt auf Tuch. Beides ist fett anzufühlen, und hat von aussen wenig oder gar keinen Glanz. Es bildet die zwei Außenwände eines dunkelgrünen, nierenförmigen Steatits, der in verschiedenen Adern im Serpentine fortläuft, und leidet wenig, oder gar keine Dammerde über sich, so, daß diese Stellen einer durren, ausgebrannten Heide gleichsehen. Größere Stücke lassen sich durch das Messer zu Kunstwerken schneiden, Das Pulver ist graulichweiß, und im Wasser erfährt es keine Aenderung, obwohl es Etwas davon einsaugt,

Der Faserquarz kommt in einem weichen, Granit artigen, röthlichgelben Serpentine vor. Er hat öfters 1 bis 2 Zoll breite Adern, und einen, dem Kazzenauge gleichen, schillernden Seidenglanz.

Bald ist er stängelig, bald von sehr faseriger Textur, und hat weder mit dem Faserkiesel, noch mit dem Buchholzit aus *Lisens* in Tyrol einige Aehnlichkeit. Nie konnte ich ihn zu Tage auslaufen sehen. Es scheint, daß der Serpentin die Unterlage des Steatits ausmache. Auch dieser Quarz gibt, bearbeitet, einen schönen Schmuck zu Ringen, Colliers, Armbändern u. s. w.

Das dritte Mineral, das auf der Höhe des *Frasineto* vorkommt, ist dasjenige, das ich *Arragon* nenne. Ich habe davon zwei verschiedene Gattungen aufgefunden. Die erste zeichnet sich hauptsächlich durch ihre Eigenschwere aus. Im Augenblicke ist man versucht, sie für Baryt zu halten. Sie kommt in 1 bis 2 Zoll breiten Adern vor, besteht aus lauter flachgedrückten, etwas krummgebogenen, dünnen Säulen, mit starker Längen-Streifung, und hat an einem Ende kerbartige Einschnitte. Die Farbe ist schneeweiss, mit einem schönen Atlasglanze, — Die zweite Gattung ist ganz und gar nicht stängelig, sondern krumm-feinfaserig und sehr dem *Derben* sich nähernd, hat eine schneeweiße Farbe, einen schwachen Glasglanz und keine Einkerbungen. Ihre Schwere ist um Vieles geringer, auch hat sie nicht das liebliche Ansehn, wie die vorige. Erstere braust sehr wenig mit der Schwefelsäure, gar nicht mit der Salpetersäure, wenn die Seiten der Säulen bestrichen werden, mit beiden aber sehr stark auf den kerbartigen Einschnitten; letztere aber wird

von der Salpetersäure sehr stark, von der Schwefelsäure nur schwach angegriffen.

Ich hielt mich einige Stunden an diesem, mir sehr interessanten, Berge auf. Dann begab ich mich in das Dorf *Ferriere*, das ganz in der Tiefe des Thales, am Bache *Nure*, liegt. Hier sind die Schmelzhütten des Eisens, das mehr als 60 vom 100 abwirft. Das Dorf, obgleich der Siz des Landgericht und einer Gensd'armerie-Brigade, ist langweilig ohne Wirthshaus, und nur von einigen hundert Seelen bewohnt. Die Gegend rauh und wild. Das Wasser und sein Gerölle überdecken das ganze Thal und die Abhänge aus angeschwemmtem Lande bestehend, sind wenig angebaut. Keine Strasse führt von *Piacenza* hierher, und kein Fufssteig erleichtert die Kommunikation mit *Ponte dall' Oglio*, unter dessen Distrikts-Kommissariat es steht. Von hier sind noch drei Stunden an die Genuesische Grenze wo man das Mittelländische Meer erblickt. Unweit vom Dorfe fand ich den Stealit, den ich suchte. Ich liefs zwanzig Maulthiere damit beladen und begab mich auf den Heimweg. Die Strasse geht immer im Bette des Baches, der später zur Flusse wird. Mehr als hundert Mal mufs man das in so vielen Krümmungen fliefsende, Wasser durchwaten, das den Maulthieren wohl bis zum Bauche hinauf reicht. Vier lange Stunden hindurch findet man kein Dorf, keine Seele, man sieht nichts als Verwüstung und ödes Gebirge. Endlich kommt man nach dem

häßlichen Dorfe *Bettola*, wo es Schulen, Wirthshäuser, Apotheker und Aerzte gibt. Hier öffnet sich das Thal etwas mehr, die Natur ist nicht mehr so schauerlich und abschreckend; allein der Weg führt immer noch durch das Wasser hin, und erst nach zwei Stunden findet man bei den Eisenhämern zu *Riva* die schöne fahrbare Straße und die Ebene der fruchtbaren *Piacentinischen* Landschaft vor sich.

Vom langwierigen Reiten krumm und abgemattet verließ ich meine Maulthiere und die ganze Ladung, und flog in leichtem Wagen nach *Piacenza* voraus, wo ich mir einen Tag schenkte, und das Verlorene wieder einbrachte. Nachdem ich da die Zollgebühren entrichtet hatte, kehrte ich am folgenden Tage in das nahe *Mailand* zurück.

Dr. CAJETAN SENONER.

Mailand, im Oktober 1828.

Im Euganeischen Gebirge, zwei starke Stunden südlich von *Padua*, fand ich am Berge *Brecalone* den Perlstein in vierseitigen, etwas unregelmäßigen Prismen krystallisirt. Er kommt unterhalb des derben Perlsteines vor. — Die Säulen sind von ansehn-

• Säulen-artig abgesondert?

d. H.

licher Dicke, und liegen horizontal Treppen-artig neben einander. Bis jetzt war es mir nicht möglich an einer derselben nur eine Spur von Zuspizzung anzutreffen. Ein grosses Ungewitter verhindert mich leider an weiterer Untersuchung, die ich mir aber auf die schönere Jahreszeit verspare.

Dr. CAJETAN SENONER.

Le Puy, den 3. Januar 1829.

Ich beeile mich, Ihnen vorläufig von einer interessanten Entdeckung Nachricht zu geben. Man hat in unserer Nähe fossile Gebeine von vulkanischen Schlacken umschlossen gefunden. Das Weitere in einer kleinen Abhandlung, die Sie ungesäumt erhalten sollen.

BERTRAND DE DOUE.

M i s z e l l e n.

Man gibt Nachricht über die mineralogischen Kenntnisse von Neu-Schottland. (SILLIMAN Journ.; June, 1827, p. 227.) Grünstein, rother Sandstein und Thonschiefer sind herrschend. Die Küste bilden diese Felsarten steile Gehänge; die Wände bestehen aus Sandstein, so unter andern in der Marys Bucht. Rothe und weisse Sandsteine, von schieferigem Gefüge, wechseln hier mit in parallelen Lagen; Fall der Schichten ungefähr in Hochfluthen löst die Gewalt der Wasser große Massen dieses Gesteines ab. In etwa 8 Meilen Entfernung von der Mündung der Bucht trifft man ein steiles Grünsteingehänge, 60 bis 70 F. hoch, das längs dem Gebirge hinzieht, und dem Einwirken der Fluthen eine Grenze setzt. Im Grünsteine findet man Laumontit in senkrechten Gängen, die zum Theil 12" mächtig sind, und aus, mitunter schön krystallisirtem, Kalkspathen bestehen; auch Eisenglanz kommt mit dem Laumontit vor, Quarz. Hin und wieder zeigen sich auf der Ober-

fläche von Bergen und Thälern Granit und Syenit in großen Massen, wahrscheinlich Blöcke, sehr regellos übereinander gehäuft. Die Gegend ist überaus reich an Eisenerzen und an manchen andern Metallen. Die mächtigsten und am weitesten erstreckten Eisen-Ablagerungen sind zu *Nictoure* und *Clements* in der Grafschaft *Annapolis*. Am erstgenannten Orte bildet das Eisenerz regelmäßige Gänge im Thonschiefer, die aus NO. in SW. streichen. Die Gänge messen an ihrem Ausgehenden auf dem Berggipfel 6 F. Mächtigkeit, und sind, bis auf große Tiefe, wo ihre Masse betrifft, sehr zersezt, ockerartig. Das Erz ist reich an Abdrücken von Meeres-Muscheln, der Gattung *Terebratula* zugehörig. Der Schiefer hat die nämlichen organischen Ueberreste aufzuweisen, besonders da, wo die unmittelbare Begrenzung mit dem Erze Statt hat. Das Erz ist hart und etwas magnetisch; das Strichpulver zum Theil roth. Sein Kalk-Gehalt ist nicht unbeträchtlich. Man gewinnt daraus ungefähr 55 Prozent Eisen. — Zu *Digby Neck*, etwa eine Meile von dem Grünstein-Absturz, findet sich Magneteisen in losen Massen, welche in ihrem Innern häufig Oktaeder enthalten, verschiedenartig modifizirt durch sekundäre Flächen. Ueber die Art des Vorkommens dieses Magneteisens weiß man bis jetzt nichts Näheres. Eisenglanz wird ebenfalls daselbst getroffen, hin und wieder mit Quarz und Feldspath gemengt. — In den nördlichen Bergen, acht Meilen von der Stadt *Digby* entfernt, kommt Magneteisen in gewaltigen Massen mit Grünstein verbunden vor. Amethyst, in Krystallen von vorzüglicher Schönheit und von mannichfacher Art, begleitet das Erz. —

Um

Um *Clements* finden sich Rollstücke von Grünstein mit Drusenräumen, Chabasie-Krystalle umschliessend, auch mit Krystallen von Mesotyp, Heulandit und Analzim, so wie mit kleinen rundlichen Stilbit-Massen; ferner erscheinen rother und grüner Jaspis und Karniol in dünnen Adern. Das Ganze macht einen ungeheuren Fels aus, dessen Gipfel nur sichtbar ist. An der Mündung des *Bear*-Flusses bildet *Euekies* ein mächtiges Lager im Thonschiefer, das auf eine Weite von drei Meilen sich erstreckt. — Zwischen dem *Bear*-Flusse und *Digby* trifft man Trümmer von Roth- und Braun-Eisenstein. — Um *Bridgetown*, am *Annapolis*-Flusse, sind Quarz-Krystalle von ungeheurer Grösse im Alluvial-Boden vorhanden; manche derselben haben 9" Höhe und 13" Durchmesser, und bei 90 Pfund Schwere. Die Quarz-Krystalle zeigen sich von langen Turmalin-Nadeln durchzogen, auch kommt Feldspath mit denselben verwachsen vor. Wahrscheinlich müssen die nachbarlichen Granit-Felsen als die ursprüngliche Lagerstätte gelten. — Einige Meilen nordwärts findet sich Chloropäit in kleinen rundlichen Massen im Mandelsteine. Frisch sind die Stückchen im Innern grünlich, durch Einfluß der Luft werden sie nach und nach schwarz. — Aufwärts von der *Fundy*-Bucht, am Vorgebirge *Dory*, wollte man Gediegen-Kupfer entdeckt haben; allein nach dem Verf. sind die gefundenen Stücke Ueberbleibsel künstlicher Schmelzung. — Am Vorgebirge *Spail* kommt Magneteisen mit Roth-Eisenstein und Drusen von Amethyst-Krystallen vor; bei *Cumberland*, krystallisirtes schwarzes Manganoxyd: Kohlen bilden, in der zuletzt genannten Gegend, schwache

Lagen im rothen Sandsteine. — Hin und wieder der Rasen - Eisenstein weit erstreckte Lager aus.

Ueber die Gruppen von schieferigen G
 nen in *Yorkshire* zwischen den Flüssen
 und *Wharfe*, von *Kirby Lonsdale* bis in die
 von *Malham*, schrieb J. PHILLIPS. (*Phil. Magaz.*
Februar, 1828, p. 134.) Der geschilderte Geb
 verdient besondere Aufmerksamkeit wegen der man
 chen und sonderbaren geognostischen Erscheinungen,
 denen zumal die Beweise Statt gehabter Verrück
 Beachtung verdienen. Eine Beschreibung der S
 Reihe, längs den Seen in *Westmoreland* und *Cumb*
 geht voran. Die Gesteine zeigen sich in drei Hau
 theilungen gruppirt; die tiefste besteht aus einem d
 weichen, sehr gewundenen Schiefer, aus feink
 Gneifs, der sich allmählich in den tiefer liegenden
 verläuft; in der zweiten Abtheilung findet man von
 durchaus verschiedene Felsarten, die Gebirgszüge sind
 steile Abstürze bezeichnet (so zu *Helvellyn*, *Langda*
kes und an den Seen von *Ullswater* u. s. w.), und
 hen aus thonigen Trümmer-Gesteinen, die Kalkspath,
 erde, Chalzedon, Grünstein (?) und andere Trapp
 enthalten. Im S. dieser Kette erhebt sich ein Zu
 Transizions-Kalk, der *Caryophyllia*, *Productus*, S
 und andere Petrefakten enthält; er wird durch eine
 Schiefer-Ablagerung bedeckt, die neueste Bildung der
 des, von der ein Theil spärlich organische Ueberbl
Trigonia, *Pecten*, *Gryphaea*, *Turritella*, *Tereb*

1. w. umschließt, während der andere Theil mehr körnig und glimmerig sich zeigt. Auf diese Formazion folgt in manchen Fällen ein rothes Konglomerat, öfter Bergkalk, in den tiefsten Lagen zahlreiche Rollstücke von Schiefer und Kalk enthalten; über dem Kalke nehmen die Kohlen-Gebilde ihre Stelle ein. Die obersten Schichten endlich bestehen aus rothem Flöz-Sandsteine (*new red sandstone*), welche die Kohlen-Formazion in ungleichförmiger Lage bedeckt. — Der geschilderte Landstrich erstreckt sich vom Lune-Thal in östlicher Richtung bis zum *Wharfe*-Thal. In der Mitte der Gegend, von *Casterton Fells* auf wenige Meilen ostwärts von *Ribble*, streicht ein, wohl nicht unterbrochener, Zug thoniger Gesteine (? *argillaceous rocks*), der erwähnten dritten Abtheilung der Gegend angehört. Im N. ist derselbe durch die hohen Schichten begrenzt, welche die Gipfel von *Grey-fells* und *Pen-y-gent* tragen; im S. treten, in Folge einer großen Verrückung, die Kohlen-Gebilde auf. Viele Gänge durchschneiden den Bergkalk und die Kohlen-Formazion, und entblößen den unterliegenden Schiefer; man findet derselben verlieren sich in den gesenkten Gliedern der Kohlen-Gebilde. Der Lauf des *Ribble* zeigt besonders deutlich die Struktur der Gegend, da, wo der Schiefer im Norden zuerst unterhalb parallelen Kalk-Lagen auftritt; im Süden sieht man die Schichten der Kohlen-Formazion, deren nördlicher Theil wagerecht ist, ungefähr 100 F. in vertikaler Richtung verrückt. Im Thale von *Wharfedale* und oberhalb *Malham Moor* sind ebenfalls sehr denkwürdige Schichten-Störungen wahrnehmbar.

Ueber die Anthrazit - Gruben zu Belmont Pennsylvanien schrieb PH. RITTKR. (SILLIMAN'S Am Journ.; Vol. XII, p. 301.)

In Missouri hat man Kobalterze entdeckt. (p. 378.)

Der Vesuv war im Junius-Monate 1828 sehr thätig; wir werden, sobald mehr wissenschaftliche Bemerkungen vorhanden, ausführlicher darauf zurückkommen.

Graf TROLLE-WACHTMEISTER hat ein Mineral, welches in Pulverform bei Hoboken in Nord-Amerika im Gneiss vorkommt, zerlegt und darin gefunden:

Talk	42,41
Kohlensäure	36,82
Wasser	18,53
Kiesel	0,57
Eisenoxyd	0,27
fremde Beimischungen	1,39
					<hr/>
					99,99

(K. Vet. Acad. Handl. f. 1827).

AL. BRONGNIART entdeckte den Aluminitsilicatischen Thone zu Auteuil unfern Paris. (Ann. des Sc. nat.; XIII, 225.) Das Fossil kommt hier

kleinen runden Körnchen von weißer Farbe vor, die durch graulichen Thon gebunden sind. Jedes Körnchen zeigt ein sehr wenig deutliches, aus einander laufendes, strahliges Gefüge.

Am 5. Oktober 1827 fiel bei *Knasti Knasti*, einem unweit *Belostock* gelegenen Dorfe, ein Meteorstein unter außerordentlichem Getöse. Man hat vier Stücke davon gefunden; in Gewicht $\frac{3}{4}$ bis 4 Pfund betragend; sie sind lava-ähnlich, zerreiblich und mit brauner Glasur überzogen.

Gegen das Ende des Monats März 1828 wurde *Lima* durch ein heftiges Erdbeben heimgesucht. (Zeitungs-Nachricht.)

M. v. ENGELHARDT zieht aus seinen Untersuchungen über die Lagerstätten von Gold und Platin im Ural-Gebirge * nachstehende Resultate:

Die Lagerstätte des Goldes im *Ural* ist vorzüglich Quarz, die Lagerstätte des Platins, syenitischer Grünstein-Porphyr. Der Gold-haltige Quarz kommt in grünen, talkigen Uebergangsschiefern vor **. Er liegt gleichförmig

* Riga; 1828; S. 37 ff.

** An der Nordgrenze des Gouvernements *Olonetz* liegt der große Landsee *Wyg.* und an dem Flusse, der ihn in das weiße Meer leitet, das Dorf *Woitzk*, mit der ältesten, schon zur Zeit *PETERS* des Großen bearbeiteten, Gold-Grube *Russlands*. Sie ist auf einem Quarz-Gänge angelegt, der mit stei-

in ihnen, und durchschneidet ihre Schichten, scheint aber keineswegs spätere Spaltungs-Füllung zu seyn, da er mit dem Quarze der Schiefer und eines, in sie übergehenden und sie dennoch Gang-artig durchsezzenden, Granites verbunden ist. Auch enthalten alle drei Felsarten: der Quarz, die Schiefer und der Granit, wo sie zusammentreffen, dasselbe Mineral: Braun-Eisenstein, der aus Eiseukies hervorgeht und des Goldes steter Begleiter ist, beigemengt. Der Porphyry, mit dem eingesprengten Platin, gehört ebenfalls zu den Uebergangs-Gebilden, denn er kommt mit splitterigem Uebergangs-Kalksteine, der Versteinerungen hat, und mit grünen, talkigen Schiefeln vor. Auch Goldkörnchen finden sich in ihm. Die Talkschiefer, welche den Gold-führenden Quarz einschliessen, gehören wahrscheinlich zu HUMBOLDT's Uebergangs-Euphotid, denn, wie in den *Llanos* von *Venezuela*, kommen auch im *Ural*: Serpentin und Jaspis, Uebergangs-Kalkstein und Kupfererz-Gänge in ihnen vor *.

Im Einschiefsen, gegen Norden, in nordöstlich geneigtem Talkschiefer aufsezt, und ausser Kupferkies und Kupfererz, auch Gold enthält. Es fand sich aber des letzteren so wenig, dass man, nach mehrmaligen vergeblichen Versuchen, die Arbeiten ganz aufgab. Als der Verf. im Jahr 1821 diese Gegend besuchte, waren Stollen und Schächte zusammengestürzt, die Gruben also nicht zu befahren. Um *Woitzk*, und in mehreren Gegenden des Gouvernements *Olonetz*, die ähnlichen Grünschiefer und Talkschiefer mit Quarz-Gängen, wie der Bezirk von *Myash*, enthalten, würde eine zweckmäßige Untersuchung der Trümmer-Lagen in den Thälern und Schluchten wahrscheinlich reichere Ausbeute an Gold geben, als der Bergbau auf Gängen.

- * v. HUMBOLDT, über die Lagerung der Gebirgsarten u. s. w. S. 199.

Die Stelle, welche diese Schiefer in der Reihe der Uebergangs-Gebilde des Ural einnehmen, kann hier freilich nicht ausgemittelt werden, da sich keine Deckenfelsen (Flözsteine) in der Nähe finden, ihr Mangel wird aber einigermaßen durch die Syenit-Formazion ersetzt, welche die Euphotid-Gruppe entweder in einiger Entfernung begleitet, oder in ihr erscheint. Nach dieser Verschiedenheit ändert sich nicht nur die Beschaffenheit beider Gruppen, sondern auch die Vertheilung der, sie charakterisirenden, Mineralien. Wo Serpentin mit Diallagon, nebst Talkschiefer, Jaspis und Quarz, herrscht, und die eigentlich syenitischen Bildungen zurückweichen, kommt von diesen nur einiger Grünstein-Porphyr vor; aber mächtige Massen von Chromeisen lagern sich in den Schiefen (Poljaekowsk), Kupfererz-Gänge sezen in ihnen, und in der Nähe von Kalkstein auf, und die Thäler führen Waschgold. Wo Talkschiefer, syenitischer Granit und Quarz in und mit einander vorkommen, führt letzterer Gold, und der Granit, in seiner Nähe: Grün-, Roth-, Weiß- und Schwarz-Bleierz, überall von Braun-Eisenstein begleitet. Wo Zirkon-Syenit und Granit, mit Titaneisen, Topas und Beryll, herrschen, fand sich, bis jezt, kein Gold. Wo Grünstein- und Syenit-Porphyr sich mit einander ausbreiten, enthalten sie Platin und Gold, und es tritt der Magnet-Eisenstein, in großen Bergmassen, heraus, Kalkstein-Lager, mit Versteinerungen, finden sich ein, und mit ihnen Kupfererz-Stöcke und Gänge, die auch den Magnet-Eisenstein stellenweise durchsezzen. Im Syenit- und Grünstein-Porphyre entdeckte BOUSSINGAULT zu Santa Rosa, auf der Ostseite des Rio Cauca, in Süd-Amerika, Platin in

Quarz-Gängen *. Sind diese, nach der herrschenden Ansicht, neuer als der Porphy, den sie durchsezzen, so muß auch das Platin hier neuerer Entstehung seyn, als im Ural, wo es einem Porphy, wie es scheint, von gleicher Formazion mit jenem Amerikanischen, beigemenget ist. Aber vielleicht ist der Porphy des Ural, eben wegen eines Platin-Gehaltes, selbst ein jüngerer Uebergangs-Gebilde, als HUMOLDT's Erz-führende Syenit-Formazion? **; denn könnte sie nicht durch Gestein-Uebergänge und Lagerungen mit der Euphotid-, Syenit- und Granit-Gruppe verbunden seyn? Also gibt es entweder zwei Platin-Formazionen, oder die Platin-haltigen Gänge zu *Santa Rosa* entstanden gleichzeitig mit dem Syenit-Porphy, den sie durchsezzen. ENGELHARDT ist geneigt, sich für letztere Ansicht zu entscheiden, da, nach BOUSSINGAULT's Beschreibung ***, die

* Ueber die Provinz *Antioquia* und die neu entdeckte Lagerstätte der Platina auf Gängen, von HUMOLDT, in der Zeitschrift *Hertba*; 2. Jahrg., B. VII, Heft 3, Abth. 1.

** Ueber die Lagerung der Gebirgsarten u. s. w.; S. 166.

*** Die ganze Gegend um *Santa Rosa* besteht aus verwittertem Syenit, der mit dem unverwitterten des schönen und fruchtbaren Thales von *Medellin* unmittelbar zusammenhängt. Diese Verwitterung fängt schon bei *San Pedro* an. Der Feldspath ist Kaolin geworden; die Hornblende hat eine ähnliche Modifikation erlitten, so, daß das Ganze wie hornblendiger Kaolin erscheint. Die Farbe der Masse ist aber bald roth, bald gelb. Im *Valle de Osos* sieht man noch bisweilen ein regelmäßiges Streichen und Fallen in dem verwitterten Syenit. Der Goldberg-Bau geschieht hier bei *Santa Rosa* auf Gängen, die kaum einige Zoll Mächtigkeit haben. Sie sind sehr zahlreich, veränderlich im Streichen, meist aber steiger fallend. Das Quer-Gestein ist verwitterter Syenit. Die Gold-führende Gangmasse besteht aus *Pacos* (wasserhaltigem Ei-

Platin- und Gold-haltigen Quarz-Gänge bei *Santa Rosa*, die größte Uebereinstimmung mit den Gold-haltigen Quarz-Gängen zu *Beresowsk* zu haben scheinen, die, aus Gründen, welche bei der Schilderung dieses Revieres angegeben worden, nicht als spätere Spaltungsfüllungen anzusehen sind. Der Verf. ist überzeugt, daß man, bei fortgesetzter Untersuchung, künftig das Platin auch im *Ural* auf Quarz-Gängen, in *Süd-Amerika* aber im syenitischen Grünstein-Porphyr finden wird. Merkwürdig ist das, in beiden entfernten Erdtheilen so konstante Vorkommen des Brauneiseneisens mit Gold und Platin, sie mögen ihre Lagerstätte im Quarz, oder im Porphyr und Gneiß-Granit der Syenit-Formation haben *. Die Entstehung des Brauneiseneisens aus Eisenkies, im *Ural* so deutlich nachweisbar, die Veränderung, welche selbst der Quarz erlitt, wo Roth-Bleierz in der Nähe des Goldes erscheint, die allgemeine, auch in *Süd-Amerika* beobachtete, Verwitterung und Umwandlung der Felsarten, die auf Gängen, oder als Gemengtheile, Gold und Platin enthalten, stehen wahrscheinlich in genauer Beziehung zu der Erscheinung dieser Metalle in dem syenitischen Grünstein-Porphyre und dessen Quarz. Im *Ural* beschränkt sich überdies die Verwit-

senoxyde), aus Quarz und gelbem Letten, welchen die dasigen Bergleute: *Azufre* nennen. Die ganze Gangmasse, *Pacos*, Quarz und Letten enthalten zerstreute Gold-Körner. Die Platina, welche in den *Pacos* bei *Santa Rosa* einbricht, hat dieselbe Gestalt, und die Gold-Körner, welche mit der Platina in der Gangmasse zerstreut liegen, erscheinen vollkommen abgerundet.

* *Herrha*, S. 207.

terung und Umwandlung der Gesteine nicht bloß auf die genannten Felsarten, in der Nachbarschaft des Goldes, sondern zeigt sich auch an den überaus großen Magnet-Eisenstein-Massen, welche hier vorkommen. In dem Magnet-Eisenstein-Berge bei *Tagil* sieht man nur noch einzelne, größere und kleinere Klippen des festeren Erzes zwischen den weiten und tiefen Gruben hervorragen, die durch den Abbau des zeretzten, also weicheren, Erzes entstanden.

Die Umwandlung beginnt auf den zahlreichen Klüften, welche die Masse durchziehen, mit einer dünnen Lage von braunem Eisenocker. Wie die Verwitterung tiefer eindringt, zeigt sich krummschalige Absonderung deutlicher; die einzelnen Lagen bestehen dann aus Braun-Eisenstein, und sind durch Ocker, oder durch ein dünnes Häutchen von Schwarz-Manganerz von einander geschieden. Zuletzt zerfällt die Masse in braunen und gelben ockerigen Sandthon, in welchem Stücke von frischem Magnet-Eisenstein liegen, vielleicht die Kerne der Massen, welche den ockerigen Sandthon lieferten. Nur an einzelnen Stellen geht der Magnet-Eisenstein auch in rothen Eisenmalm über, der mit schwarzem Mangan-Ocker überzogen zu seyn pflegt. Schmale Gänge von Roth-Kupfererz, mit Malachit, schlängeln sich hier und da durch Magnet-Eisenstein, kreuzen sich und keilen sich aus. Sie stehen wahrscheinlich mit der mächtigen Kupfer-Ziegelerz-Masse in Verbindung, welche, am Fusse des Magnet-Berges, einen Stock oder ein großes, von Braun-Eisenstein gedecktes, Lager bildet, und in geringer Tiefe im Eisensteine sich auskeilt, in größerer von körnigen Hornblenden oder

grauem Uebergangs-Kalksteine, der Versteinerungen hat, begrenzt wird. In der Ziegelerz-Masse fanden sich frühe-
 große nierenförmige Malachit-Blöcke, begleitet von Roth-
 Kupfererz und von wenigen Spuren Gediengen-Kupfers. Jetzt
 sieht man den Malachit nur angefliegen auf den Klüften
 des Ziegelerzes. Die gewaltigen Lager von Magnet-Eisen-
 stein (diese lokalen Anhäufungen des, in allen Uebergangs-
 Gebilden des *Urals* verbreiteten, Eisenoxyd-Oxyduls) cha-
 rakterisiren die hiesige Syenit-Porphyr-Formazion, in wel-
 cher sie zuweilen mit Feldspath-Krystallen (am Berge
Blagodät) einen Magneteisen-Porphyr bilden. Wenn aber
 in Zukunft die geognostische Kunde vom *Ural* weiter ge-
 diehen seyn wird, als jetzt, werden diese Eisen-Massen,
 durch ihr Vorkommen und ihre Beschaffenheit, auch über
 die Entstehungsart des Syenit-Porphyr und seiner beiden
 Metalle, Gold und Platin, Licht verbreiten. Keinen un-
 wichtigen Beitrag dazu liefert vielleicht schon jetzt die
 Nachricht: daß mit dem Platin auch Gediengen-Eisen vor-
 kommt. *OSANN* und der Verf. fanden dasselbe bei Durch-
 musterung einer Parthie Platin-Körner aus den Gruben zu
Turinsk. Es bildet hier längliche Schüppchen oder Spähn-
 chen, außen braun angelaufen, innen hell stahlgrau, wie
 Meteoreisen, und sehr geschmeidig. Bei der chemischen Un-
 tersuchung ergab sich, daß diese Schüppchen, außer Eisen,
 nur ein paar kleine Platin-Körner eingewachsen enthielten.
 Von den wenigen, bis jetzt gefundenen, Stücken nicht me-
 teorischen Gediengen-Eisens ist das Vorkommen nur von ei-
 nem Stück mit Bestimmtheit ausgemittelt; es lag unter den
 Schlacken eines erloschenen Vulkans, im Departement *Puy-
 de-Dôme*. Die Meteorsteine, die alle Gediengen-Eisen ent-

halten, sollen, nach den vorhandenen Nachrichten, zur Erde fallen; die schlackenartige Kruste ihrer Oberfläche deutet sogar beginnende Schmelzung an. Dürfte, nach den wenigen Erfahrungen, das Gedicgen-Eisen überall Zeichen früherer starker Erhizzung derjenigen Massen zeigen, in welchen es vorkommt, so würde die Entdeckung dieses Metalls, in dem Platin von *Turinsk*, vielleicht Unterstützung der Hypothese von der Vulkanität des *Smit-Porphyr*s dienen, und aus ihr ließe sich sodann das Vorkommen von Gold und Platin, bald in diesem *Porphyr*, bald auf seinen Quarz-Gängen, die rundliche und knollige Gestalt beider Metalle, ihr Verbundenseyn mit einander, mit metallischem Eisen, wodurch einzelne Platin- und Gold-Körnchen vom Magnet angezogen werden, endlich die Zerrüttung und Umwandlung der Felsarten, da, wie sie Gold, Platin und Eisen enthalten, leichter erklären.

J. B. PENTLAND theilte Beobachtungen mit, die er der *Andes-Kette* von *Peru* angestellt. (*Philos. Magaz. new ser; IV*, 115.) Das große *Andes-Gebirge* liegt zwischen dem 14. und 20. Grade südlicher Breite, ist in zwei longitudinale und gleichlaufende Züge, oder *Kordilleren* (wie sie von der Kreolischen Bevölkerung genannt werden) getheilt. Diese beiden *Kordilleren* sind durch ein ausgedehntes Thal getrennt, dessen mittlere Höhe 12500 F. ist. Sein südlicher Theil wird vom *Desaguadero*-Strome durchschnitten, während der nördliche den *Titicaca*-See enthält, an dessen Ufern und auf dessen Inseln die Peruanische Zivilisation und das Reich der Inkas ihren Anfang nahmen. D.

westliche *Kordillera* — die *Kordillera* der Küste genannt — trennt das Thal des *Desaguadero* — das *Tibet* der neuen Welt — und das Becken des *Titicaca*-Sees von der Küste des stillen Ozeans. Viele ihrer Gipfel überschreiten eine Höhe von 20000 F., und darunter sind mehrere noch brennende Feuerberge. Die östliche *Kordillera*, meist aus Uebergangs- und sekundären Gebirgsarten bestehend (Grauwackenschiefer und rothes Todt-Liegendes), scheidet dasselbe Thal von den ausgedehnten Ebenen von *Chiquitos* und *Moxos*, und die Zuflüsse der Ströme *Beni*, *Mamoro* und *Paraguay*, von den Flüssen, die sich in den *Titicaca*-See und in den *Desaguadero* ergießen. Die östliche *Kordillera* der Peruanischen *Anden* liegt innerhalb der politischen Grenzen der Republik *Bolivia*, und stellt, zwischen dem 14. und 17. Breitengrade, eine fast ununterbrochene Kette auf ihren Spitzen mit Schnee bedeckter Berge dar, deren mittlere Höhe 19000 F. übersteigt. In dieser schneeigen Kette der östlichen *Kordillera* erheben sich die höchsten Berge, die bis jetzt in der ganzen Ausdehnung der *Andes*-Kette bestimmt worden sind, indem die *Nevados* von *Illimani* und *Sorata* die Riesen der Columbischen *Anden*, den *Chimborazzo*, *Cayambe* und *Antisana* an Höhe übertreffen, und den höchsten Gipfeln der *Himalaya*-Kette nahe kommen. Der Berg *Illimani* — in der Bolivischen Provinz *La Paz*, 20 Leagues ostüdöstlich von der Stadt gleichen Namens — bildet, gleich dem *Chimborazzo*, den südlichsten Endpunkt der schneeigen Kette, zu welcher er gehört; und nach astronomischen Beobachtungen des Verf. — angestellt zu *La Paz* und im Dörfchen *Iotal*, in der Nähe des nördlichen Fußes vom Berge — liegt er zwischen $16^{\circ} 35'$ und 16°

40' südlicher Breite, und zwischen 67° und 68° westerlicher Länge vom Meridian von *Greenwich*. Sein Profil bildet einen hohen Rücken, der von vier Piken in einer Linie von Norden nach Süden, und parallel der Achse der Kette, überragt wird. Der nördlichste von diesen erreicht eine Höhe von 24000 Englischen F., oder 12000 F. über der Stadt *La Paz*; aber der südlichste scheint weit höher, obgleich es dem Verf., von seinem Standpunkte aus, unmöglich war, die Differenz genau anzumitteln. Der ungeheure Berg besteht aus Grauwacke und Uebergangsschiefer, mit häufigen Zwischen-Lagern von Quarz und Kiesel-schiefer, welche ganz denen der Thäler *Maur* und *Tarentaise* in den *Alpen Savoyens* gleichkommen, und mit diesen Felsarten treten grosse Massen von Porphyry-Syenit und wahrem Granite in Gängen und Lagern auf. Der Uebergangsschiefer ist von zahlreichen Quarz-Gängen durchsetzt, welche Gold- und Gold-haltige Kiese enthalten, und von denen viele, in einer Höhe von 16000 F. über dem Meere, von den eingebornen Peruanern in einer früheren Periode vor Ankunft der Europäer, abgebaut wurden. Der östlichste Punkt der Küste des Pazifischen Meeres, unter demselben Breitegrade mit dem Berge *Mani*, liegt zwischen den Strafsen von *Quilca* (16° 30' Breite) und dem Vorgebirge von *Morio* und *Arequipa* (30' Breite), und zwischen den Meridianen von 72° und 73° 10' westlich von *Greenwich*. Der *Illimani* ist also von dem nächsten Punkte der Küste von *Peru*, durch eine horizontale Entfernung von 5° 30' Länge, oder 5 Seemeilen getrennt *. Auf der nördlichen Fortsetzung

* Diese Thatsache ist hinreichend, die Unmöglichkeit darzutun, von der Peruanischen Küste aus diesen Berg, oder irgend einen andern Punkt der östlichen *Kordillera* der *Anden* (deren Achse zwischen dem 14. und 17. Breitegrade fast dem Meridiane parallel läuft) zu erblicken, selbst angenommen, dazwischen liegende Raum sey vollkommen horizontal, nicht durch die hohe Masse der westlichen *Kordillera* unterbrochen, von welcher einige Gipfel, so wie die Kuppe

östlichen *Kordillera* der Bolivischen *Andes*, und beinahe in der Mitte der oben erwähnten, mit Schnee bedeckten, Kette, erhebt sich, unter $15^{\circ} 30'$ südlicher Breite, der *Nevado* von *Sorata* aus der Mitte einer Gruppe mit Schnee bedeckter Gipfel, von welchen einige eine Höhe von 23000 Fuß erreichen. Der *Nevado* von *Sorata* liegt östlich von dem großen Indianischen Dorfe gleiches Namens, und hat eine See-Höhe von 25000 F., oder 12450 F. über dem Wasserspiegel des *Titicaca*-Sees. Die große Masse der östlichen *Kordillera*, nördlich vom 17. Grade südlicher Breite, besteht gleichfalls aus Uebergangs-Gebirgsarten, die syenitischen und krystallinischen Gesteine werden in der nördlichen Fortsetzung häufiger. In den Schiefer-Feisarten bemerkt man hier eben so Ueberfluß an Goldhaltigen Gängen, und durch die tiefen Schluchten, von welchen sie durchschnitten werden, strömen die Gold-führenden Flisse, die sich in den *Beni* und seine Nebenflüsse einmünden, und dem tropischen Distrikte an den Ufern des Flusses von *Tipuacio* (in der Provinz *Larecaja*) durch die große Menge Goldes, welche gegenwärtig, wie in früherer Zeit, aus dem Diluvial-Sande seiner Ufer gesammelt wird, die gerechtesten Ansprüche auf den Namen des *Eldorado* der neuen Welt verleihen.

Trapp-Porphyr, die sich über dem Thale von *Chuqujbamba*, nordnordwestlich von *Arequipa*, aufstirmt, eine Höhe von mehr als 22000 F. erreichen.

Mineralien - Handel.

Der Unterzeichnete, der schon seit zwölf Jahren hier, früher zu *Verona*, ein Mineralien-Depot terhält, liefert gegen billige Bezahlung, die interessantesten Fossilien von *Piemont*, vom *St. Gotthard* von *Como*, *Bergamo*, *Verona*, *Vicenza*, *Padua* und *Belluno*, die neuesten Mineralien von *Neapel*, *Rom*, *Toskana*, *Parma* und der Insel *Elba*. Er nimmt Bestellungen an auf Suiten von Versteinerungen der *Alpen*, namentlich von *Ronca* und *Belluno*, so wie auch auf ganze Sammlungen von kalzinirten Konchylien, aus den *Apenninen* aus *Piemont*, *Padua* und *Modena*.

Dr. CAJETAN SENONER ,
zu Mailand am Correo di Porta Orientale
Nro. 650 wohnhaft.

B e i t r ä g e
zur geognostischen Kenntniß
einiger Theile der südlichen
Alpen.)

V o n

Herrn Professor STUDER.

R o v e r e d o.

Die schönen Kunststraßen, mit denen die Oesterreichische Regierung in allen Richtungen den Alpen-Zug durchschneidet, gewähren meistens wichtige und oft ganz neue Aufschlüsse über die Steinart und Struktur der frisch aufgebrochenen Gebirge. So fand ich auch, durch den neuen Straßenbau, der, über *la Valle* und *Val Arsa*, das *Vicentinische* mit dem südlichen *Tyrol* verbindet, eine Menge interessanter Anbrüche entblößt, die vielleicht noch von wenig Geognosten gesehen worden sind, und wohl verdienen, hier eine kurze Anzeige zu finden.

J. 1829.

16

Wie bei *Recoaro* und *Schio* erscheint auch *la Valle*, als die Grundlage dieser Gebirge, *Comer-* oder *Talkschiefer*, an vielen Stellen in großer Ausdehnung am Fusse der Thalwände Tage gehend. Ueber demselben liegt rother *Stein*, mit *Zwischen-Lagern* von *Kalk*, in welchen die *Italienischen Geognosten* theils *Zechstein*, *Muschelkalk* wieder zu finden glauben; in der That und bis in die obersten Spitzen *Dolomit*, der *Trachit* der Italiener, gewöhnlich die Hauptgesteine, besonders der höheren Gebirge bildend. Zwischen die *Dolomit-Gebirge* hinein drängt sich, in der Richtung von *NO.* nach *SW.*, ein mächtiger *Rücken* von schwarzem *Porphy*, der östlich an den *Monte Pasubio*, westlich an den *Pasubio* anstößt, zwischen *la Valle* und *St. Antonio* durch das Thal setzt, dann über *Staro* gegen *Recoaro* fortstreicht. In diesem Streichen liegt der berühmte *Graben von S. Antonio* bei *St. Antonio*, mit seinen mannichfachen *Gesteinen* und lehrreichen *Kontakt-Verhältnissen* zwischen *Kalk* und schwarzem *Porphy*.

Auf dem Gebirgsjoche, über das die Straße führt, hat man indess diese *Porphy-Linie* hinter sich, und die umliegenden *Fels-Gruppen* zeigen nur die wild zerrissenen, nackten *Zacken* und *grauen Abstürze* des *Dolomits*, und doch möchte man versucht seyn, in den eigenthümlichen *Verhältnissen* der am Wege anstehenden *Gesteine* noch *Spuren* des nahen *Porphyres* zu erblicken. Der *Dolomit* zeigt sich nämlich stellenweise, oft in einer

dehnung mehrerer Klafter, stark geröthet durch Eisenoxyd, das sich auch wohl in Nestern als Eisenrahm ausscheidet; rothe und violette Marmor-Arten, in den schönsten Nuanzen durch einander gemengt, ziehen schon aus der Ferne die Aufmerksamkeit auf sich. Von diesen rothen Gesteinen umgeben entdeckt man eine dunkel violette Fels-Parthie, die Gang-artig sie zu durchsezzen scheint, oder Stockförmig sich aus denselben ausscheidet, sie besteht aus einem Brekzien-artigen Gemenge von röthlich-violettem, oder dunklem Thone, und blaulich- oder gelblichweißem Steinmark, zuweilen auch mit feinen Splittern von Hornblende, wenn nicht Augit. Wo dieser dunkle Kern des gerötheten Dolomits zu fehlen scheint, findet man doch eine Spalte, die mit einem lockeren, etwas schmierigen, violetten Thone angefüllt ist. Seltener sind der Dolomit und das violette Gestein mehrere Schritte weit so durch einander gemengt, daß an keiner Stelle das letztere sich reiner ausgeschieden hat. Der bunte Thon ist sehr reich an Quarz. Bald zeigen sich kleinere, Chalzedon-ähnliche Stückchen, durch den Thon röthlich gefärbt, bald gröfsere Knauer von weißem Milchquarze und eingemengten weissen, Kaolin-ähnlichen Theilen, und diese Knauer sind zuweilen so dicht gedrängt, daß der Thon fast verdrängt wird. Jenseits der Höhe, gegen *Val Arsa* zu, treten sogar ziemlich ausgedehnte Felsen eines graulich-grünen Gesteines hervor, das mit Quarz-Körnern dicht angefüllt ist, und unläugbar den Quarz-Por-

phyren beigezählt werden muß. Seine Verhältnisse zum Dolomite bleiben indess, der dichten Buchenwaldung wegen, undeutlich, und man kann sich dem Gedanken Raum geben, daß die vermeintlichen Felsen zu den vielen Findlingen, aus dem hohen Tyrol, gehören, die hier überall, und bis tieferhalb *Pieve*, zerstreut liegen.

Der Dolomit erscheint auf der Höhe des *P...* und einige Miglien gegen *Roveredo* hinunter, meistens als das bekannte gelblich- oder graulichweisse krystallinische Gestein, mit schönen Drusen, Stern und Gängen von Braunspath. Ich glaube bemerkt zu haben, daß in der Nähe der violetten Gesteine diese Drusen dichter gedrängt und auszeichneter vorkommen, besonders war mir an solchen Stellen ein Aggregat feiner, fast mikroskopischer Braunspath-Krystalle auffallend, die durch ein braunlich-erdiges Bindemittel einigen Zusammenhalt erhielten. Auf ähnliche Weise hatte ich früher, am hohen *Höwen* im *Hegau*, Selenit-Nasen in braunlicher Erde gefunden, wo der Gyps in Berührung mit Basalt tritt. — Ungeachtet der krystallinischen Textur des Dolomits erkennt man jedoch überall, höchstens mit Ausnahme der wildesten Zonen, mehr oder weniger deutliche Schichtung, horizontal, oder mit schwachem nördlichem Fallen. In grösserer Tiefe, unterhalb *Pieve*, treten sogar dunkel gefärbte Kalk-Lager auf, die zwar noch einmal gegen bunte Dolomite, von violetten Thon-Gängen durchzogen, zurückweichen, weiter vorne

Thale aber, oberhalb *Roveredo*, bedeutende Mächtigkeit erhalten, und sogar Spuren von Petrefakten einschließen. Auch sind am Ausgange des *Thales* alle Anbrüche von buntem Thone und drusigen Dolomiten verschwunden, man sieht auf den Höhen weder Felszacken, noch Spalten. In einförmigen langen Rücken, Mauer-ähnlich gegen das enge *Thal* abgestürzt, läuft das Gebirge gegen das schöne *Etsch-Thal* aus.

Hinter dem südwestlichen Theile von *Roveredo* ist ein bedeutender Steinbruch in der äußersten Bedeckung des eben beschriebenen Kalk-Gebirges eröffnet, zur Ausbeutung eines Bausteines, der im *Veronesischen* und *Vicentinischen*, unter dem Namen *Scaglia* und *Biancone*, sehr geschätzt und häufig benutzt wird. Er ist ein weißer, grünlichgrauer oder rother dichter Kalk, mit muscheligem oder splütererigem Bruche, deutlich in Platten abgesondert, mit klein wellenförmiger Absonderungsfläche, die von magern, dunkelrothen oder grünen Thonblättern herrührt, welche, fleckweise und parallel mit der Schichtung, den Stein durchziehen. Charakteristisch ist die Menge rother, brauner und schwarzer Feuerstein-Nieren, und in dem Steinbruche von *Roveredo* findet man auch eine beträchtliche Anzahl von Petrefakten, fast ausschließlich Ammoniten. Die Schichtung scheint in der Nähe horizontal, aber in größerer Entfernung, besonders von der andern Thalseite her, erkennt man deutlich

nördliches oder nordwestliches Fallen in der ganzen Ausdehnung dieser Lager-Gruppe, und übersieht wie dieselbe, längs dem Fusse des höheren Gebirges eine selbstständige Bergreihe bildet, welche der *Etsch* bei *Serravalle* durchbrochen wird, und da an sich dann an den *Baldo* andrängt, und im Thale die Schichtenköpfe zukehrt. Betrachtet man von *Mori* aus die rechte Thalseite des *Val Arsa*, so glaubt man sich zu überzeugen, daß die *Scaglia* dem Kalke und Dolomite, in welche die Strata eingeschnitten ist, aufliege, und als oberste Decke derselben weit ins Thal hinauf fortsetze. Aus der Höhe sieht man, vom *Altissimo* aus, auf den obersten Höhen, hinten in *Val Arsa*, rothe Schichten, wohl ebenfalls der *Scaglia* angehören möchten.

Diese Kalk-Bildung nun ist, sowohl nach ihrer Steinart, als nach ihren Petrefakten, durchaus identisch mit einer Kalk-Formazion, die in der westlichen Schweiz, unter ähnlichen Lagerungs-Verhältnissen, die äußere Begrenzung der Kalk-Alpen bildet; — eine Thatsache, die mir von nicht geringer Wichtigkeit scheint; — denn, bei der Dunkelheit in der sich gegenwärtig noch die Geognosie, sowohl der nördlichen, als der südlichen Kalk-Alpen, befindet, muß man sehr wünschen, zuverlässige Anhaltspunkte zur Vergleichung dieser beiden Zonen der Alpen-Kette zu gewinnen; nicht zu erwähnen, daß die Hebung-Theorie, auf die *Alpen* angewandt, fast nothwendig eine Symmetrie zwischen den zwei vorliegenden Sekundär-Reihen zu fordern

dem scheint, derjenigen analog, die für das terziäre Gebirge bereits als erwiesen betrachtet werden darf.

Man findet auf der Nordseite der *Alpen* den, der *Scaglia* entsprechenden, Kalk zuerst in den *Voirons*, wo er von SAUSSURE * als Kalk von *Lusinge* ist beschrieben worden; dann tritt er wieder auf bei *Vevay* **, und bildet einen bedeutenden Vorboten des *Moléron*, wahrscheinlich von Gurnigel-Sandstein bedeckt und unterteuft durch eine Schiefer- und Sandstein-Bildung, die große Ähnlichkeit mit dem *Simmenthaler* Flysch zeigt, möglicherweise aber ebenfalls dem Gurnigel-Sandsteine angehört. In letzterem Falle würde dieser Kalk als ein Zwischenglied der Formazion des Gurnigel-Sandsteines zu betrachten seyn. Am *Gurnigel* selbst erscheint derselbe in geringerer Mächtigkeit, unweit der oberen Trink-Quelle, und wird auch hier von Gurnigel-Sandstein überlagert. Ich glaube ihn endlich auch auf der Ostseite des *Thuner* Sees, in der Nähe von *Merlingen*, wieder erkannt zu haben.

Herr BUCKLAND, und nach ihm die Herren MABASCHINI, PASINI u. A., betrachten die *Scaglia* als ein Analogon der Kreide-Bildung. Herr CATULLO unterscheidet eine tiefere, Ammoniten-reiche *Scaglia*, die er dem Jurakalke beizählt, von dem höheren *Biancone* und einer mit demselben wechsl-

* *Voyages*, §. 276.

** *Mineral. Zeitschr.*; 1827, I, S. 43.

den *Scaglia*, und hält diese letztere Bildung ebenfalls für harte Kreide. Im Allgemeinen scheint mir indess die ganze Parallele zwischen der Italienischen und der Deutschen, oder Englischen Flözfolge noch auf sehr schwachen Grundlagen zu beruhen, obgleich ich, mit voller Ueberzeugung, die von MARASCHINI für das *Vicentinische* aufgestellte für sehr geistvoll, und unter allen, bis jetzt versuchten, als die angemessenste anerkenne. Bevor man aber, wie es besonders in den Schriften der Italienischen Geognosten gebräuchlich wird, die Deutsche systematische Nomenklatur auf die Bildungen dieser Gegenden überträgt, und die Lokalnamen ganz antiquirt, wäre es doch wohl gerathener, erst noch die vollständige Bewährung der vermutheten Analogie abzuwarten, und um so mehr, da bis jetzt die Gegend von *Vicenza*, im ganzen südöstlichen Theile von *Europa*, der einzige Fleck ist, der sich einigermaßen den Gesezzen des nordwestlichen Theiles scheint fügen zu wollen. Es ist in einem der vorjährigen Hefte der Zeitschrift, in der Anzeige des neuen Werkes von Hrn. CATULLO, nachgewiesen worden, daß aus der Vergleichung der Petrefakten noch durchaus keine Uebereinstimmung der Italienischen und Deutschen Formazions-Reihe gefolgert werden könne. Die Lagerungs-Verhältnisse sind eben so wenig entscheidend. Die interessante Lagerfolge des *M. Spiz* und *M. Enna*, in der MARASCHINI alle Deutschen Formazionen vom Urgebirge, bis zu der Kreide wieder zu finden glaubte, bleibt nämlich

auf den engen Raum weniger Quadratmeilen beschränkt. In der Abwechselung von Kalk und rothem Sandsteine des *Fleimser*-Thales im südlichen *Tyrol* hat sich dieser Naturforscher vergeblich bemüht, die Reihenfolge des *Vicentinischen* wieder zu erkennen; nicht besser ist es Hrn. CATULLO im *Bellunesischen* und bei *Agordo* und *Falcade* gelungen. Weiter nach Osten, bei *Idria* zum Beispiel, wo ebenfalls rothe Sandsteine und Kalk auftreten, sind wieder ganz neue Verhältnisse, und eben so gegen Westen, bei *Lugano* und *Varese*. Dieser Mangel an Uebereinstimmung, in so nahe liegenden Bezirken, scheint die Italienische Lager-Reihe wesentlich von derjenigen des mittleren und nordwestlichen *Europa* zu unterscheiden. Eine andere, an sich sehr beachtenswerthe, Thatsache ist die, daß in *Italien* das Vorkommen der bunten Sandsteine auf die Nähe von Porphyren beschränkt bleibt, während diesselts der *Alpen* kein so evidenter Zusammenhang derselben, mit plutonischen Bildungen, kann nachgewiesen werden. In den sehr viel ausgedehnteren Gebieten der südlichen *Alpen*, in denen die Porphyre und rothen Sandsteine fehlen, wird es nirgend so schwierig, als auf der Nordseite des *Alpen*-Zuges, in der einförmigen Kalk- und Dolomit-Masse mehrere getrennte Formationen zu unterscheiden.

Ich konnte mich nicht entschliessen, die reizenden Umgebungen von *Roveredo* zu verlassen, bevor ich von einem höheren Punkte eine Ansicht der ganzen Thallfläche gewonnen hätte. Der Stadt gegenüber erhob sich der *Altissimo*, der nördlichste, in dieser Jahreszeit (den 1. Juni) noch mit Schnee bedeckte, Gipfel der *Baldo*-Kette, schon zur Zeit der Reformazion berühmt durch seinen Pflanzen-Reichthum, und ein gewöhnlicher Wallfahrtspunkt Deutscher und Schweizerischer Naturforscher, in den letzten Jahren auch dem Geognosten bekannt geworden durch die Arbeiten von Graf STERNBERG und POLLINI.

Mori, am östlichen Fusse des *Altissimo*, liegt bereits höher als *Roveredo*, und von da steigt man fast ohne Unterbrechung nach der Gebirgsstufe von *Brentonico*, auf einer, in Krümmungen sich aufwärts windenden, Strasse, welche die schönsten Rückblicke auf das *Etsch*-Thal darbietet. Zwischen *Tiarno* und *Besagno* durchschneidet die Strasse den Basalt-Tuff, der in bedeutender Mächtigkeit, bis gegen *Crusana*, den Fuß des Berges zu bilden scheint, — ein dunkelbraunes oder rothes, erdig-lockeres Gestein, wie es in den Umgebungen von *Ronca* und *Bolca* vorkommt, hier besonders merkwürdig durch eine Menge Adern und Nester von konzentrisch-faserigem, weissem Mesotyp, die es in allen Richtungen durchziehen und zertheilen. Nur wenig höher erscheinen in dem Tuffe dunkelgraue Thon-Kugeln, von wenigen Zoll bis zwei Fuß Durchmesser, mit

konzentrisch-schaaligen, oft schwärzlich angelaufenen und schwach glänzenden Absonderungen. Noch höher vereinigen sich diese Kugeln zu knotigen Lagern, die Schaalen der Kugeln werden sandig, und sowohl in diesen Schaalen, als im Innern der Kugeln bemerkt man Ueberreste kalzinirter Muscheln und Trümmer verkohlter Pflanzen. Die ganze Bildung erscheint nun als ein grauer, etwas sandiger Mergelschiefer, der streifenweise ein sehr feines Gemenge von zertrümmerten Muschelschaalen und Bitumen durchzieht, und erinnerte mich auffallend an den Mergel-Sandstein hinter *Poleo* und *Schio*, zu dem mich Hr. PASINI, als zu einer Modifikation des *Vicentinischen* Grünsandes, hingeführt hatte, so wie auch an manche Stellen der uns näher liegenden *Alpen*, wo unerwartet sehr ähnliche Sandsteine mit Lignit und kalzinirten Muscheln auftreten, wie z. B. bei *Ralligen*. Und doch steht bei *Tierno* dieser Sandstein augenscheinlich im engsten Zusammenhange mit dem Mesotyp-reichen Basalt-Tuffe.

Oberhalb *Besagno* findet man über dem Basalt-Tuffe einen gelblichen Kalk, dicht angefüllt mit Muschel-Fragmenten und einzelnen Nummuliten. Es ist dasselbe Gestein, das bei *Schio* unter der *Scaglia* hervortritt, der charakteristische Grünsand des *Vicentinischen*; dasselbe, das auch in den Schweizerischen Kalk-Alpen, am *Pilatus*, an den *Rallig-Stöcken*, im *Kinn*-Thale und im Hintergrunde der *Leuk*- und *Lauenen*-Thäler mit Kalk, Sandstein und Mergelschiefer wechselt.

Brentonico selbst aber steht auf wahrer *Scaglia*, von rothen und weissen Farben, derjenigen von *Roveredo* vollkommen gleich, obschon hier auf einem beträchtlich höheren Niveau. Dieselbe muß tiefer dem Nummulitenkalke aufliegen, oder, wie *POLLINI* behauptet, ohne deutliche Trennung in denselben übergehen. Indefs glaubte ich, zwischen beiden Gesteinen, am Fusse der Gebirgs-Stufe von *Brentonico*, wieder Basalt-Tuff zu sehen, als ob dieser Tuff in mehrfacher Abwechselung mit jenen Kalk-Formationen aufräte. Und wirklich verschwinden fast alle Zweifel über diese Thatsache, wenn man von *Brentonico* aus, gegen die *Pianeti*-Alp, oder, ohne diesen Umweg zu wählen, durch die Alpweiden *delle vacche*, gegen den Gipfel des *Altissimo* ansteigt, denn, so wie man über *Brentonico* sich erhebt, so tritt auch wieder Basalt-Tuff hervor, über welchen, in überhängenden Felsen, wohl bei zweihundert Fufs mächtig, Nummulitenkalk sich lagert, über diesen *Scaglia*. Ja es ist mir nicht unwahrscheinlich, dafs, bei genauerer Untersuchung, sich noch mehrere Abwechselungen der drei Gesteine würden auffinden lassen. — So scheint demnach der über 6000 F. hohe Berg dasselbe Phänomen im Grofsen darzubieten, das früher so viel Aufsehn erregte, als man es zuerst in dem *Val nera* bei *Bolca* und am *Astico* bei *Chiupan* beobachtet hatte. Schwerlich dürfte man aber geneigt seyn, diesen Wechsel von Basalt-Tuff und Kalk am *Altissimo* durch sukzessive Ablagerungen zu erklären, denn ein Wechsel

von *Scaglia* und Nummulitenkalk ist sonst nirgends noch bemerkt worden, und die, mehrere tausend Fufs höher liegenden, Kalk - Massen sehen den wenig oberhalb dem Fusse des Berges anstehenden, so ähnlich, als ob sie demselben Lager angehörten. Und wirklich möchten sie wohl einst sich näher berührt haben, als noch nicht der gewaltsam hervorbrechende Basalt die Lager auseinander gerissen, und seine Tuffe zwischen die Trümmer eingeschoben hatte. Man darf nicht unbemerkt lassen, daß es Basalt ist, der sich hier unter dem Nummulitenkalk hervordrängt, da hingegen im *Vicentinischen* die basaltischen Tuffe meist mit Grobkalk - Lagern wechseln, oder unmittelbar unter der *Scaglia* und zwischen dieser und dem Nummulitenkalk vorkommen, in den höheren Gebirgen aber, vom Range des *Baldo*, gewöhnlich schwarzer Porphyryr als die Ursache der Lager - Zerstörung und der Erhebung erscheint.

Man kann, oberhalb *Brentonico*, den Basalt-Tuff, längs dem ganzen südöstlichen Abhange des Berges, verfolgen, bis auf die *Pianeti*-Alp, wo sich die berühmten Gruben des Veroneser-Grün befinden. Die Grünerde bricht in dem Tuffe selbst, in Gängen von einigen Zoll Mächtigkeit, die, vertikal, oder steil geneigt, ungefähr von O. nach W. streichen. Es ist ein weiches, aber frisches, keineswegs durch Verwitterung entstandenes Gestein, auf den Spaltungsflächen talkartig glänzend, wie zuweilen der Serpentin. Damit verwachsen findet man braun-

lichgelben Hornstein und Drusen von Quarz, Chalzedon und Berg-Krystall. Die Ausbeutung geschieht in mehreren Stollen, die, zu beiden Seiten der *Arviana*, in den Basalt-Tuff eingetrieben sind. — Auch hier wird der Tuff und der in ihn übergehende Mandelstein, sowohl in der Hauptkette, als in den östlichen Ausläufern des Gebirges, von Nummuliten-Kalk bedeckt.

An der Ostseite des *Altissimo*, oberhalb den Kuhweiden, habe ich den Nummulitenkalk und die *Scaglia* noch in sehr bedeutender Höhe gefunden, terziäre Bildungen aber, von denen POLLINI spricht, nirgends entdecken können. Es wäre auch wirklich auffallend und gegen alle Analogie, wenn sich an diesen steilen Abhängen so vereinzelte Trümmer jüngerer Formationen erhalten hätten; denn auf der Südseite der *Alpen*, wie auf der Nordseite, wird an der Grenzlinie zwischen dem hügelichten Lande und dem höheren Gebirge die terziäre Bildung scharf abgeschnitten, und es findet niemals, wie etwa bei neueren Kies-Ablagerungen, längs den Gebirgsecken, ein Eindringen in die großen Querthäler Statt. Aber freilich sehen sich der *Vicentinische* Grobkalk und Grünsand, beide Nummuliten führend, so täuschend ähnlich, daß ich es nicht wagen möchte, ohne die Lagerungs-Verhältnisse zu Hülfe zu nehmen, von einem Fels-Anbrüche zu entscheiden, ob er der einen oder der andern dieser zwei Formationen angehöre.

Der Gipfel des Gebirges endlich besteht, so viel der Schnee mir zu sehen erlaubte, aus einem braunlichweißen, dichten Kalke, mit vielen verwachsenen Spath-Theilchen, dem weißen Jurakalke sehr ähnlich. Nach POLLINI wird dieser Kalk stellenweise oolithisch, und er ist es, der die Hauptmasse des Gebirges ausmacht, so wie die der umliegenden *Veronesischen* und *Tridentinischen* Gebirge. Wahrscheinlich vereinigt POLLINI aber mit demselben auch einen Theil unseres Nummuliten-Kalkes, indem er dieser Formazion nicht besonders erwähnt; den andern Theil möchte er dagegen wohl als terziär betrachtet haben.

P r e d a z z o.

Nicht ohne Scheu wage ich es über diese berühmte, von Naturforschern des ersten Ranges vielfach besuchte, Stelle Einiges beizufügen. Ungeachtet der vielseitigen Untersuchungen über diesen Ort, bleiben uns indess immer noch Fragen von hoher Wichtigkeit ungelöst, und selbst die bis jezt erschienenen Beschreibungen weichen unter sich so wesentlich ab, daß, wer nicht an Ort und Stelle gewesen ist, Mühe finden wird, eine ganz klare Vorstellung über die dortigen Verhältnisse zu gewinnen. Ein neuer Beitrag zu der Literatur dieses Ortes dürfte also immerhin nicht ganz unwillkommen seyn, wenn

er auch nur zu einer näheren Andeutung der streitigen Punkte dienen, und auf einige, bisher vielleicht weniger beachtete, Verhältnisse hinweisen sollte, die der Aufmerksamkeit späterer Beobachter empfohlen werden können.

Bevor man, von *Cavalesè* her, an die Ecke kommt, wo das *Fleimser*-Thal aus der früheren östlichen in eine mehr nördliche Richtung übergeht, würde man nicht vermuthen, sich so nahe bei granitischen Gebirgen zu befinden. Horizontale, oder schwach nordöstlich fallende Flöz-Lager wechseln unter sich ab, bis in die bedeutende Höhe, wo die vielfach zerspaltenen, fast nackten Dolomit-Massen aufliegen; vorherrschend graue und bunte Mergel und bunte Sandsteine, mit untergeordneten grauen, violetten und röthlichen Kalk-Lagern, die zum Theil oolithisch werden, und Abdrücke von Petrefakten enthalten, im Ganzen der Formazion ähnlich, die im *Vicentinischen*, nach MARASCHINI, den bunten Sandstein repräsentirt. Mehrere, meist senkrechte Gänge von Dolerit durchbrechen diese Schichten, ohne in der Regel eine sehr auffallende Veränderung des Gesteines, oder eine Verwerfung der Lager zu bewirken. — Man kann in mittlerer Höhe diese Formazion durch den Wald verfolgen, bis an die Thalecke, eine Viertelstunde von *Predazzo*, dann unterbricht die Vegetazion die Fortsezzung bis zu den Graben von *Canzocoli*.

Hier sind es allerdings nicht die kleinen Hügel am Fusse des Gebirges, die man vorzugsweise beachten

achten muß, wie immer in geognostischen Untersuchungen, können nur die Verhältnisse im Großen entscheiden. Wenn man nun oberhalb dem Wasserfalle die Schlucht des *Tovo di Bovo* ansteigt, so bleibt man bis in beträchtliche Höhe ganz von Feldspath-Gesteinen umgeben, deren Felswände und Trümmer sich einer genaueren Untersuchung darbieten; aber der Ueberzug von Lichenen, und das Zerrissene der Felsen erschwert ungewöhnlich die Verfolgung des wahren Zusammenhanges der Gesteine. So leidet es wohl keinen Zweifel, daß bereits in der Tiefe der deutlich körnige Granit Krystalle von Augit aufnimmt, daß im Ansteigen kleinere körnige und dichtere schwärzliche Gesteine vorkommen, die man wohl für Trapp- oder Augit-Porphyr halten kann, indem mehrere deutlich aus Feldspath und Augit bestehen, und zu schwarzem oder grünem Glase schmelzen, daß noch höher diese schwärzlichen Gesteine sogar runde Zellen erhalten, und einen Uebergang in Mandelstein bilden; allein ich blieb doch ungewiß, ob wirklich ein allmählicher Uebergang vom deutlichen Granite in den dichten Trapp, durch innige Mengung, Ausfallen von Quarz und Glimmer, und Zunahme des Augit-Gehaltes Statt habe, oder, ob das eine Gestein Gang-artig in das andere eingreife und in Adern es durchschwärme bis zu gänzlicher Verdrängung. Einerseits fand ich wohl feinkörnige Granite, die den Uebergang zwischen dem *Canzocoli*-Granite und dem Trapp zu bilden scheinen, andererseits aber

sieht man an mehreren Stellen, in mittlerer Höhe die schwarzen, dichten Gesteine in deutlich getrennten Gängen und neuartigen Geweben den feinkörnigen Granit durchziehen, ohne sich damit zu verschmelzen, und höher aufwärts findet man immer noch Anbrüche von Granit, nachdem man längst schon nur von dichten Gesteinen umgeben zu seyn glaubt. Es ist möglich, daß beide Arten des Zusammenhanges zwischen Granit und Trapp Statt finden, wirklicher Uebergang und Gang-artiges Durchdringen, aber bei Gegenständen von so hoher Wichtigkeit darf man sich nicht mit Wahrscheinlichkeiten begnügen, und es wäre daher sehr zu wünschen, daß durch sorgfältigere Beobachtungen das Verhältniß dieser Gesteine, bis zu gänzlicher Evidenz, aufgeklärt würde.

Auch der Zusammenhang der schwarzen Gesteine der *Forcella*, oberhalb *Canzocoli*, mit dem Dolerit, der Gänge im Kalke bildet, bedarf noch näherer Beleuchtung. Sind beide Gesteine identisch, und der Granit selbst nur eine Modifikation derselben, so muß es befremden, bei der *Boscampo*-Brücke den Granit auf gleiche Art, wie den, ganz in der Nähe anstehenden *Rauhwaacke*-ähnlichen, Kalk von Dolerit-Gängen durchzogen zu finden.

Unter den Trümmern mannichfaltiger krystallinischer Gesteine, die in der Gegend von *Predazzo* zerstreut liegen, bemerkt man vorzüglich auch einen sehr schönen rothen Granit, bald kleinkörnig, von sehr dichtem Gefüge, bald auch von sehr gro-

Isen, deutlich getrennten Elementen, zum Theil auch mit Drusen, in denen der Quarz und Feldspath auskrystallisirt sind. Diese letzteren Varietäten besonders erinnern auffallend an den Granit von *Baveno*, *Val Gana* und *Lugano*. Ich fand diesen Granit zuerst anstehend in der Höhe des *Tovo di Bovo*, in theils mächtigen, theils sehr feinen Adern, welche die feinkörnigen und dichten schwärzlichen Gesteine durchziehen. Ganz ähnlich zeigt er sich auch bei der *Boscampo*-Brücke im granitischen Neben-Gesteine des Dolerit-Ganges. Seine Haupt-Lagerstätte scheint indess der *M. Mulatto*, auf der rechten Seite des *Travignolo*. Eine Menge grösserer und kleinerer Blöcke, zum Theil mit Dendriten feiner Turmalin-Nadeln überzogen, liegen am Fusse desselben aufgehäuft, gemengt mit Trümmern von schwarzem Porphyre; und hier war es ja auch, wo Hr. TRETTERO die Lagerstätte der schönen Varietät, mit fufsgrofsen Elementen, als eine Aussonderung desjenigen von kleinerem Korne aufgefunden hat. Während ich mit dem Aufsuchen dieser Stelle beschäftigt war, fielen mir Blöcke auf, in denen sich rother Granit und schwarzer Porphyr zu einem Brekzien-artigen Gesteine verbunden zeigen, und zwar so, dafs ersterer als Grundmasse, der Trapp aber, in eckigen Stücken, als das umhüllte Trümmer-Gestein erscheint. Um über dieses sonderbare Verhältnifs ins Klare zu kommen, stieg ich, ungefähr in der Mitte zwischen *Preidazzo* und der *Boscampo*-Brücke, den steilen Abhang des *M. Mu-*

latto aufwärts an die *Costa di Ballon*, etwa eine Stunde oberhalb des Thalbodens. Alles Anstehende, vom Fusse des Berges an, bis in diese Höhe, ist der rothe Granit, der, in dieser Gegend besonders, äusserst wilde Gebirgs-Schluchten und weit ausgedehnte, ganz nackte Fels - Abstürze bildet. An dem Wasserfalle, und zunächst an der Höhle der *Costa di Ballon*, erreicht aber derselbe seine obere Grenze, und Alles, bis auf den, vielleicht noch einmal so hohen, Gipfel des *Mulatto*, ist nur schwarzer Porphyr, das Gestein der *Forcella*, auch hier in zerspaltenen, nackten Fels-Stücken und hohen Abstürzen. Die Grenze des rothen und schwarzen Gesteines ist durch mehrere Schluchten hindurch unbedeckt, und so scharf als möglich, aber keineswegs eben und gleichförmig fortlaufend. In scharfkantigen Zacken greift der rothe Granit in den schwarzen Porphyr ein, und dicke Stämme desselben dringen darin aufwärts bis in beträchtliche Höhe, auch zärtere Adern durchschlingen den Trapp, zum Theil mehrfach gewunden, so, dass man fast glauben sollte, beide Gesteine seyen gleichzeitiger Bildung, oder, wenn eines das jüngere, so sey es der tiefere rothe Granit, und nicht der schwarze Porphyr. — Einen so paradoxen Satz will ich nun freilich keineswegs ernstlich behaupten, aber dennoch möchte ich glauben, dass viele Beispiele, die man als unumstößliche Beweise des Aufstiegens granitischer Bildungen in höheren Felsmassen anzuführen

pflügt, nicht entscheidender seyn möchten, als das eben beschriebene.

Ich habe bereits erwähnt, daß die Lokalität nicht gestattet, die geschichteten Bildungen von *Ziano* bis nach *Canzocoli* zu verfolgen; nur auf der obersten Höhe sieht man den Dolomit bis über diesen Ort fortsetzen und die höchsten Kuppen des Berges bilden. In der Tiefe, neben dem Wasserfalle, und an einigen Stellen weiter aufwärts liegt nun freilich der Granit auf Kalk, aber dieser Kalk ist keineswegs das geschichtete, mit Mergeln wechselnde Gestein von *Ziano*, in dessen Fortsetzung er zu liegen scheint, sondern theils ein schön krystallinischer weißer Marmor, theils dunkelgefärbte Gemische von Kalk und den Elementen des Granits, die sich als harte, aber aufbrausende Riesel-Gesteine darstellen; häufig auch kommt, in der Nähe des Granits, Serpentin vor, in Adern und nesterweise, ganz so, wie in *Val Pecchele* am schwarzen Porphyr, ferner Idokras, in Krystallen und derb, und vielleicht noch andere Steinarten, die der Flöz-Formation sonst fremd sind. Auch sieht man in der Höhe des *Tobo di Bovo* den weißen Marmor wohl in eben so großer Ausdehnung dem Granite aufliegen, als er in der Tiefe denselben unterteuft, und die Auflagerung ist sogar noch evidenter, da beide Gesteine sowohl nach der Höhe, als abwärts in bedeutender Erstreckung ganz entblößt sind. Die

Auflagerung des Granits auf sekundären Kalk hat daher allerdings nicht den hohen Grad von Evidenz, den wohl Viele hier zu finden glauben mögen, und es läßt sich wohl begreifen, wie vorzügliche Beobachter den Ort verlassen konnten, ohne sich von der Wirklichkeit der Auflagerung vollkommen überzeugt zu haben.

Abstrahirt man indess von Lokal-Verhältnissen, und betrachtet das Vorkommen beider Gesteine im Großen, so wird man doch kaum anstehen, in ihrer gegenseitigen Stellung eine Anlagerung zu erkennen, indem der Granit, wie der Kalk, sich gleich von *Canzocoli* an steil erheben, und dann aufwärts bis auf die oberste Gräthe zu verfolgen sind. So wie in *Val Bonella* bis auf die Höhe nur Dolomit zu finden ist, so nur Granit in *Val Orca*, dem nächsten Graben nördlich von *Canzocoli*. Es ist aber eine Anlagerung ganz eigener Art, die zwischen den beiden Formationen Statt findet; denn Granit und Kalk greifen auf der Grenzfläche vielfach in einander ein, ohne jedoch eigentliche Gänge zu bilden, ungefähr wie zwei halb erhärtete Substanzen, die man gewaltsam an einander geprefst hätte. Aus diesem Grunde erscheint auch stellenweise die eine Formazion bald über, bald unter der andern, bei *Canzocoli* und, nach TRETTERO, auf der Höhe der *Forcella* der Granit über dem Kalke, im *Tovo di Bovo* der Kalk über dem Granite, so daß, wollte man an so vereinzelte That-sachen sich halten, keine der zwei entgegengesetzten

Ansichten um Beweis-Stellen verlegen seyn dürfte. Setzt man nun dieses merkwürdige Ineinandergreifen der beiden Formationen in Verbindung mit der Erscheinung von körnigem Marmor, Serpentin und andern Gesteinen an der Begrenzungsfläche, und erinnert sich, daß ganz analoge Kontakt-Verhältnisse anderswo bei dem Anstoßen von Kalk, an wohl charakterisirte plutonische Erzeugnisse Statt finden, so möchte man doch wohl geneigt seyn, in dem Gebirgsstocke der *Fortella* ein Erhebungs-Phänomen zu erblicken, und den Granit für ein, erst in späterer Zeit aufgestiegenes, Gestein, den angrenzenden Marmor aber für die, durch ihn umgeänderte, Flöz-Formazion von *Ziano* zu halten.

Es war mir sehr erwünscht, von Hrn. GEMELLARO in *Predazzo* zu vernehmen, daß dieselben Phänomene noch vollständiger oberhalb *Moena* an der *Pellegrinstraße* beobachtet werden könnten. — Nachdem man, von *Moena* aus, ungefähr eine halbe Stunde der *Pellegrinstraße* gefolgt, und die engen Schluchten von dunkeln Kalke, mit stark geneigten und seltsam gekrümmten Schichten, hinter sich gelassen hat, steigt man an der Nordseite einen steilen Abhang hinauf nach der Alp von *Pesmeda*, an der Mittagsseite des *Monzon*-Gebirges gelegen. Den Trümmern und Anschürfungen nach zu urtheilen, besteht der Buckel, über den man sich erhebt, aus schwarzem Porphyrr und Porphyrr-Tuff. Es sind die Ge-

steine von *Forno*, grünlichschwarz, mit deutlichen Augit-Krystallen, in der Verwitterung rauhe, fast wie zerfressene Felsrisse bildend, oder hellere Gemenge von weißem Feldspath und Augit mit vielen langgezogenen Feldspath-Nadeln. In der Höhe, wo man den Alp-Boden betritt, stößt nördlich an diesen Buckel der *Sasso di Pismeda*, ein nackter Kalkfels, mit steil nordöstlich fallenden Schichten, der sich hoch über den Porphy-Hügel erhebt, und im Zusammenhange mit den Felsen von *Cadimbell* und *Cadimburt* den Alp-Boden von der Westseite abschließt. Ob der Porphyr wirklich den Kalk unterteufe, oder demselben als spätere Thal-Ausfüllung angelagert sey, gelang mir nicht zu bestimmen, da er größtentheils bewachsen, oder mit Tuffartigen, erdigen Massen bedeckt ist. — Wendet man sich nun gegen die östliche Felswand der *palle rabbiase*, so muß man wirklich glauben, das Phänomen der Auflagerung des Granits auf Kalk hier mit größtmöglicher Evidenz zu erblicken; denn über die, von Spalten zerrissene, vertikale Kalkwand erheben sich, dem Anscheine nach unmittelbar aufgelagert, dunklere Felsköpfe, deren Formen an krystallinische Gesteine erinnern, und daß man hierin sich nicht irre, bezeugen die vielen Trümmer von ausgezeichnetem Syenit, die man in den Schutthalden den Kalk-Trümmern beigemengt findet. Es ist nicht genau der bekannte *Monzon*-Syenit, doch scheinen die Abweichungen nicht wesentlich, besonders da, selbst in geringer Entfernung, hier das Ge-

stein Abänderungen erleidet. Bloss fleischrother und grünlichweißer Feldspath sind mit braunlichschwarzem Glimmer und Hornblende zu einem feinkörnigen Gemenge verbunden. Der Feldspath, öfters auskrystallisirt in schmalen, langgezogenen, undeutlich begrenzten Krystallen, die in verschiedener Richtung sich kreuzen; der Glimmer stark glänzend auf den Absonderungen, matt und schwer kennbar im Querbruch; die Hornblende ohne deutliche Begrenzung in kleinen Nestern vereinigt. Quarz konnte ich nicht unterscheiden, doch liefs eine Vergleichung mit den Granit-Syeniten von *Canzocoli* mich eine engere Verwandtschaft dieser Gesteine, und die Möglichkeit eines Ueberganges des einen in das andere nicht unwahrscheinlich finden. — Um mich von der Wirklichkeit der Auflagerung vollständig zu überzeugen, stieg ich an der südlichen Ecke über die Schutthalden aufwärts, um auf den oberen Kamm der Felswand zu gelangen. Hier durfte ich hoffen, dieselbe auch im Profil zu sehen, und die Berührung von Kalk und Granit in der Nähe zu beobachten. — Noch bevor ich den westlichen Abhang des Rückens verließ und den Kamm erreichte, kam ich im Walde an den anstehenden Kalk. Es war weißer, grobkörniger Marmor, der die hervortretenden Felsköpfe bildete, so schön und krystallinisch als derjenige von *Canzocoli*; nicht ganz unerwartet, denn schon in den Schutthalden hatte ich, unter den Trümmern von dichtem, grauem Kalke, auch viele von weißem Marmor gesehen. Auffallender war es mir, diesen

Marmor von schwarzen Trapp-Gängen durchzogen zu finden, vielleicht von dem Augit-Porphyre aufgestiegen, der, wie ich nachher fand, auch an diesem Rücken den südlichen Fuß bildet — Auf der Höhe lernte ich freilich nun die Lagerungs-Verhältnisse, zwischen Syenit und Kalk etwas verschieden, beurtheilen, als von vorne her; denn nun zeigte sich deutlich, daß der Kalk eine eigene, zum Theil wenigstens ganz unbedeckte, Felsreihe bildet, hinter welcher erst das Syenit-Gebirge sich erhebt, und daß nur durch eine, in Gebirgen häufige, Täuschung die starke Einbiegung zwischen dem obersten Kalke und dem Syenite, von der *Pesmeda*-Alp aus, mir entgangen war. Dürfte man annehmen, die Schichtung sey vertikal, so wäre daher auch hier nicht wahre Auflagerung, sondern der Kalk müßte als vorliegend, und an den Syenit-Kern angelagert, betrachtet werden. Aber, obschon zwar die wahre Schichtung des Kalkes wenig deutlich ist, so glaube ich mich doch überzeugt zu haben, daß derselbe, wie alle näheren Kalk-Gebirge, steil nord-östlich falle, und also den Syenit wirklich unterteufe, wenn nicht etwa, in noch größerer Nähe des Syenites, die Kalk-Schichten sich ganz ins Vertikale umbiegen, wie dieß, in ähnlichen Verhältnissen, in den Schweizer-Alpen nicht selten der Fall ist. Auch, indem ich weiter die schmale Schneide des, mit Tannenwald und Schafweide bekleideten, Rückens aufwärts, gegen die Syenitfelsen anstieg, sah ich am Rande des furchtbaren Abgrundes, der

sich von diesen Felsen weg gegen die tieferen Kalk-Massen öffnet, die Grundlage des Syenites unzweideutig nach NO. einsinken, und dem Syenite unmittelbar aufgesetzt. Ich stand an der Grenze beider Gesteine, und konnte mit Einer Hand sie bedecken. Diese Grundlage ist nun zwar nicht der Kalk selbst, der auch in größerer Tiefe durch Schutt bedeckt wird, sondern, wie zu erwarten war, finden sich auch hier die Zwischen-Gesteine, die eine Art von Uebergang zwischen den zwei heterogenen Steinarten zu vermitteln scheinen: vorzüglich Serpentin, Gemenge von Serpentin und körnigem Kalke, röthlich- und grünlichgrauer krystallinischer Marmor mit glänzend talkigen Kluftflächen u. a. m.; und wahrscheinlich hätten, bei genauerem Nachforschen, sich auch die Idokrase, Zeilanite, Fassaite und Gehlenite gezeigt, die auf der Nordseite des *Monzon*-Gebirges unter ähnlichen Verhältnissen vorzukommen scheinen. Der aufgelagerte Syenit erscheint hier als eine deutlich körnige Verbindung von dunkelgrüner Hornblende und grünlichweißem Feldspathe, mit wenigen braunen Glimmer-Blättchen und vielen Eisenkies-Pünktchen; in gewissen Richtungen gehalten, schillert derselbe wegen der parallelen Stellung der Feldspath-Blättchen.

Vergleichen wir nun die Verhältnisse dieser Stelle mit derjenigen von *Canzocoli*, so sehen wir zwar an der einen den Kalk, an der andern den Syenit die höchsten Gipfel bilden, und so wie dort im Allgemeinen vielleicht der Kalk die überhängende

Gebirgsart seyn möchte, so ist er hier die unterteufende. Aber auf *Pesmeda*, wie an der *Forcella*, wird der Kalk in der Nähe der Feldspath-Gesteine zu weißem Marmor, und an beiden Stellen treten in der Berührung ganz ähnliche Zwischen-Bildungen auf. In dieser letzteren Erscheinung, das kann wohl nicht mehr bezweifelt werden, muß also das Wesentliche dieser merkwürdigen Verhältnisse gesucht werden, und nicht in der zufällig höheren Erhebung des Kalkes über den Granit, oder dieses über jenen, noch in der Neigung der Grenzfläche nach der einen mehr, oder nach der andern dieser Gebirgsarten. In dieser Einwirkung des **Granites** oder **Syenites** auf den Kalk liegt aber auch wohl der klarste Beweis für die spätere Bildung und Erhebung der krystallinischen Gesteine, und diese einmal zugegeben, wozu dann noch der Streit über zufällige Lagerungs-Verhältnisse?

B e l l u n o.

Es that mir weh, die Thäler von *Agordo*, nach kurzem Aufenthalte, verlassen zu müssen; um über *Belluno* wieder ins *Vicentinische* zurückzukehren. — So entsezlich wild und so hoch aufgestiegen, wie die *Cima d'Agnes* im Thale von *S. Lugano*, hatte ich selbst in *Fassa* den Dolomit nicht gesehen, und in der *Schweiz* können wir diesen schroffen Fels-Obelisk kaum die Nadeln des Urgebirges, aber

nichts Aehnliches aus den Kalk-Ketten entgegensetzen. Und so ganz in der Nähe, ja anstossend an diese Dolomit-Massen, erscheint doch wieder eine so mannichfaltige Folge geschichteter Flöz-Bildungen, mit zwei- bis dreimaliger Wiederholung rother Sandsteine zwischen dunkeln Kalk-Lagern, die man für identisch mit manchem Kalke unserer heimischen *Alpen* halten möchte, dass es scheint, wenn irgendwo, so müsse sich hier das Räthsel der Dolomit-Bildung entziffern lassen. Auch darf man nicht lange nach dem schwarzen Porphyre suchen; denn in grosser Verbreitung bedeckt er und seine Tuffe alle Höhen zu beiden Seiten des *Garez*-Thales, setzt selbst über das *Canal*-Thal auf die Höhen nördlich von *Falcade* und *Cencenighe*, und verbreitet sich, wie wir durch Hrn. CATULLO wissen, auch weiter östlich gegen *Zaldo* und *Cadore*. — Nächst der genaueren Untersuchung dieser Bildungen waren mir ferner so viele Fragen über den Erz-Stock in der *Val Imperina*, über das isolirte, unerwartete Auftreten älterer Talkschiefer, über die wahren Lagerungs-Verhältnisse der *pietra verde*, und so Vieles Andere noch ungelöst geblieben. Die ganze Gegend endlich ist ausserhalb *Italien*, in jeder Hinsicht, noch so wenig bekannt, und verspricht doch so mannichfaltige Belehrung und so reichen Genuss an Natur-Schönheiten, dass man sie gerne zum Ziele der Untersuchungen eines ganzen Sommers wählen würde. — Aber auf einer weiteren, und daher auch schnelleren Reise, auf der selten ein Gegenstand ver-

folgt und vielseitig beobachtet werden kann, ist überhaupt der Schmerz des Losreisens von unvollendeten Untersuchungen häufiger, als die Freude über entscheidende und umfassende Beobachtungen, und das vornehmste Resultat solcher Reisen ist oft eben die gewonnene feste Ueberzeugung, daß nur durch sorgfältige Erforschung beschränkter Bezirke, und nicht durch flüchtiges Durchreisen, die Wissenschaft gefördert werden könne.

Ein Engpaß, von vier Stunden Länge, führt längs dem *Cordevole*, von *Agordo* in das hügelige Thal von *Belluno* und *Feltre*. Man könnte sich den *Roches* des Bernischen *Jura* träumen; doch bieten diese nur ein sehr verjüngtes Bild jener Gesteinspalte des mächtigen Dolomit-Rückens, und haltend rauh und nackt erscheint der Jurakalk gends in unserer Nähe. — Die Gebirgsart, vom *perina*-Thal an bis *al Peron*, wo der Engpaß wieder öffnet, ist der einförmige, harte Dolomit das vorherrschende Gestein der südlichen Kalkalpen. Man würde indeß irren, wenn man alle Charaktere des Dolomites von *Fassa* hier wieder finden wollte. Die geistvolle Beschreibung dieses Dolomites, die wir Hrn. v. Buch verdanken, beschreift, wie Hr. v. Buch selbst sich ausspricht, den Dolomit, der sich innerhalb dem Wirkungskreise des Porphyrs befindet, und jeder, der die furchtbar zerrissenen Fels-Stücke solcher Gegenden gesehen, wird die Wahrheit der gegebenen Charakteristik anerkennen, und wohl geneigt seyn, t

auffallenden Formen in einen Causalnexus mit der Porphyr-Bildung und dem Erhebungs-Prozess überhaupt zu bringen. — In der Gebirgs-Kette zwischen *Agordo* und *Belluno* ist der Dolomit, zwar immer noch das feinkrystallinische Gestein, hellgrau, mit kleinen Rhomboeder-Drusen; allein er ist zugleich hart, von dichtem Gefüge, deutlich geschichtet, und bildet mehr zusammenhängende, in der Höhe flach abgeschnittene, dicke Massen, als zerrissene, wilde Felszacken. Auch sind Petrefakten nicht ganz selten, obgleich immer nur als lose Steinkerne, zwischen denen und dem Neben-Gesteine sich ein drusiger Zwischenraum befindet, gewöhnlich unbestimmbare *Trochus*, *Cerithien* oder *Turritellen*. Auf ähnliche Weise erscheint der Dolomit in den Gebirgen des *Vicentinischen* und der Gegend von *Roveredo*, so wie östlich gegen *Kärnten*. Der ungeschichtete, zerrissene, und der geschichtete Dolomit mit Petrefakten scheinen indess nicht wesentlich verschiedene Bildungen zu seyn. Die wildesten Fels-Stücke, in der Nähe von *Porphyren*, zeigen oft noch Schichtung in der Tiefe, wie z. B. die *Cima d'Agnes*, und zuweilen bemerkt man selbst noch in den obersten Zacken Spuren von Schichtungs-Absonderungen. Auch stehen diese zackigen Fels-Parthieen häufig in so enger Verbindung mit geschichtetem Dolomite (Pafs nach *V. Arsa*, *Prediel*-Pafs bei *Raibel*), daß man, ungeachtet des theilweise verschiedenen Habitus, Alles nur als Eine Fels-Bildung betrachten muß. Ich

habe in dieser Hinsicht keinen, oder doch nur einen graduellen Unterschied zwischen den nördlichen und südlichen Kalk-Alpen gefunden; denn auch in der Schweiz sieht man nicht selten ein regelmässig geschichtetes Kalk-Gebirge stellenweise alle Schichtung verlieren, sich vertikal zerspalten, und in nackten Felswänden und zackigen Gipfeln, den Fufs mit ausgedehnten Trümmerhalden bedeckt, sich plötzlich erheben.

Bei *Peron* tritt man aus der langen Spalte mit dem *Cordevole* in das schöne Thal von *Belluno*. Hier lehnt sich an das Dolomit-Gebirge, in steil südlich fallenden, fast vertikalen Schichten, ein weifser Kalk, der auffallend an den Rogenstein des jüngeren Jurakalkes erinnert. Es ist wirklich Kalk und nicht mehr Dolomit, ja man möchte beinahe glauben, dafs beide Gesteine abweichend gelagert seyen. Ein graulichweifser Kalk, dicht, mit kleinen späthigen Parthieen, umhüllt Körner der Grundmasse, bald sehr gedrängt, bald mit gröfseren Zwischenräumen; je gedrängter die Körner sind, desto späthiger zeigt sich die Grundmasse. Die Körner selbst sind immer dicht, und ohne Spur von schaaliger Absonderung. Ihre Gröfse ist sehr veränderlich, vom Durchmesser eines Hirsenkornes bis zu dem einer Erbse, und noch gröfser. Auch die kleinsten sind selten regelmässig gerundet, die gröfseren aber immer knöllig, oder gar eckig, abgeriebenen Trümmern ähnlich. Zuweilen scheinen Körner und Grundmasse in einander verfliefsen zu wollen,

wollen, an andern Stellen ist dagegen die Trennung sehr deutlich. Die ganze Bildung hat nur geringe Mächtigkeit.

Eine fast eben so breite Gebirgskette, als diejenige nördlich von *Belluno*, trennt dieses Thal südlich von dem niedrigen Lande der *Venezianischen* Ebene. Sie besteht aus nicht-dolomitischem, hellgrauem Kalke, mit schwarzen Feuerstein-Knauern, deutlich und dünn geschichtet; dem *Biancone*, oder dem Kalke der *Molézou*-Kette ähnlich. Wirklich besteht die nähere Einfassung des *Belluno*-Thales, sowohl südlich, als nördlich, aus *Biancone* und rother *Scaglia*. Man sieht diese *Formazion*, als rothen thonigen Kalk mit Feuerstein-Knauern, gleich beim Austritt aus dem Engpasse des *Cordevole*, eine niedrige Vor-Kette bilden, in steil südlich geneigten Schichten, die sich an den Rogenstein des höheren Gebirges anlehnen, meist aber durch ein kleines Erosions-Längenthal davon getrennt werden. Am Ausflusse des *Ardo*, bei der *Mortis*-Brücke, wo die *Scaglia*, in etwas wellenförmigen Schichten, besonders deutlich sich an das höhere Gebirge anlagert, durchzieht dieselbe ein dünnes Feuerstein-Lager, das wohl dasselbe seyn mag, welches *CATULLO* als Rieselschiefer betrachtet (*Zoolog. foss.*; p. 57), und auf dessen Vorkommen hin derselbe wohl vorzugsweise die ganze Gebirgskette zwischen *Belluno* und *Agordo* zum Alpenkalke oder Zechsteine rechnet. — Auch auf der südlichen Seite des Thales durchschneidet man die *Scaglia* in ihrer ganzen

Breite, bevor man, von *Belluno* her, *Feltre* erreicht, welche Stadt selbst noch auf *Scaglia* steht. Bald nachher tritt man in das Querthal der *Piave*, und sieht sich dann im Innern des Gebirges nur von grauem Kalk umgeben, bis man in der Nähe des *Mulin* wieder das hügelichte Land erreicht. Sogleich scheint auch auf dem äusseren Abhänge des Gebirges die Decke von rother *Scaglia*, theils unmittelbar aufliegen, theils getrennte, niedrige Vorkommen bildend. Sie ist die Grundlage des Canons Tempels zu *Possagno*, und längs dem ganzen Abhänge verliert man sie nicht mehr, bis sie in der Nähe von *Crespan* unter das südliche terziäre Gebirge einsinkt. — Woher doch diese Anhäufung einer starken Oxydation des Eisens immer in den äußersten Schichten? — Dieselbe Erscheinung wiederholt sich, mit täuschender Aehnlichkeit der Gesteine in unsern *Freiburger Alpen* (*Mineral. Zeitschrift* 1827, I, 35), ja man könnte versucht seyn, selbst die Bohnerz- und rothen Thon-Lager an den westlichen Abhängen unserer Jura-Ketten damit in Parallele setzen zu wollen.

Noch verführerischer erscheinen diese Analogieen, wenn man auch die Gesteine berücksichtigt, welche den Thalboden und das Hügelland von *Belluno* bilden; denn, so wie in den *Freiburger Thälern* Flysch-Sandstein, im *Jura* Molasse sich unmittelbar auf die gerötheten Schichten abgelagert haben, so erscheint auch hier ein Sandstein auf der *Scaglia* aufgesetzt, der zwischen jenen beiden gleichsam die Mitte hält. — Man kann nämlich im *Belluno*

no-Thale selbst folgende drei Steinarten unterscheiden, die indess sämmtlich nur Ein Ganzes und Eine Formazion zu bilden scheinen. Die Haupt-Gebirgsart ist ein sehr feinkörniger Mergel-Sandstein, den ich unbedenklich Molasse nenne, indem ich ihn von der charakteristischen gemeinen Molasse der zunächst um *Bern* liegenden Hügel nicht zu unterscheiden wüßte. Wie in der *Schweiz*, kommen blaue und gelbe, oder olivengrüne, massige und schieferige, sandige und mergelige Abänderungen vor. An mehreren Stellen wittert Bittersalz aus, das man in besonders gegrabenen Höhlen zu ökonomischem Gebrauche einsammelt. Auf den Schichtungs-Ablosungen und in Nestern findet man Lignit oder verkohlte Pflanzen-Trümmer, nicht selten auch Steinkerne von Meeres-Konchylien, die gewöhnlich noch einen mehligten Ueberrest ihrer Schaaalen erhalten haben. — Mit diesem Mergel-Sandsteine wechselnd, oder wohl eher als grofse Nester in demselben, findet man, nicht ohne Erstaunen, einen festen, dunkelgrünen Sandstein, so täuschend dem Grünsande der unteren Kreide, oder fast mehr noch den Gesteinen der *Aubrig* im Kanton *Schwyz* ähnlich, dafs sowohl nach Handstücken, als nach dem Vorkommen im Grofsen, nicht leicht Jemand an der Identität dieser Formazionen zweifeln würde. Es enthält derselbe ebenfalls Petrefakten, oft so dicht gedrängt, dafs kaum das Bindemittel bemerkt wird, aber die Festigkeit des Gesteines ist so grofs, dafs man nur mit Mühe gute Exemplare herausschlagen

kann. — Als dritte Steinart endlich sieht man an der Hauptstrafse, westlich von *Belluno*, einen sehr festen, grauen Sandstein, so feinkörnig, und mit so stark vorherrschendem Kalk-Bindemittel, dafs man ihn für Kalk oder verhärteten Mergel halten könnte. Er ist sehr deutlich in wenig dicke Schichten abgesondert, die grofse, etwas wellenförmige Tafeln bilden, und Neigung zu fernerer dickschieferiger Theilung zeigen. Häufig sind die Absonderungsflächen mit schwarzen Lignit-Trümmern bedeckt, auch wohl durch atmosphärische Einwirkung braunlich oder röthlich gefärbt, so, dafs man oft graue Tafeln mit scharf begrenztem, röthlichem Rande findet. Kurz, es ist dieselbe Steinart, die ich früher als dichte Molasse beschrieben habe, dieselbe, die wir auch als Abänderung des Gurnigel-Sandsteines kennen, dieselbe endlich, die zuweilen als ein Glied des *Simmenthaler* Flysch auftritt. Die Schichten dieses Sandsteines fallen bei *Belluno* schwach nördlich, und verlieren sich unter der vorliegenden Molasse. Im tief liegenden Bette des *Ardo*, nördlich bei *Belluno* findet man denselben Sandstein abwechselnd mit gewöhnlicher Molasse und bandartig aus derselben hervorstehend, übrigens auch hier nördlich fallend, und sogar stärker, als an der südlicher liegenden Strafse, auch bemerkt man am Fusse der hohen vertikalen *Ardo*-Ufer starke Biegungen und eine gewaltsame Störung in den Schichten. Wahrscheinlich geht mehr nördlich das bisherige Fallen durch ähnliche Biegungen ins südliche über. Bei *Bolzan*, wo der *Ardo* aus dem

Kalk-Gebirge heraustritt, fällt Alles südlich mit einem, gegen den Kalk zu immer mehr, ja bis 70 oder 80 Grad anwachsenden, Winkel. Zugleich erscheinen auch die festen Schichten hier dichter gedrängt, und bilden die Hauptmasse, während gegen die Mitte des Thales der Mergel-Sandstein vorherrscht; am Kalk-Gebirge selbst endlich liegen sie in gleichförmiger Lagerung auf der rothen *Scaglia*, wie ich bereits bemerkt habe.

Unter der Voraussetzung, daß die *Scaglia* den jüngsten Jura-Lagern entspreche, dürfte man leicht versucht seyn, in den grünen Sandsteinen des *Belluno*-Thales, und in der ganzen, der *Scaglia* aufgelagerten, Bildung die Formazion der unteren Kreide, oder des Grünsandes zu erkennen, da dieselbe auf ähnliche Art an mehreren Stellen des Französischen Jura den jüngsten Kalk-Lagern aufgesetzt erscheint. Dieser Annahme widersprechen aber die Petrefakten. Wie bereits Hr. CATULLO gezeigt hat, sind diese Petrefakten denjenigen der terziären Formationen analog, einige auch mit denen der Subapenninischen Hügel ganz identisch, wie z. B. die charakteristische *Panopaea Faujasii*; die Mehrzahl dürfte indess wohl noch unbestimmten Arten angehören. Unter denjenigen, die ich in der Gegend von *Belluno* theils selbst gesammelt, theils zu kaufen gefunden habe, lassen sich unterscheiden: eine Art *Dentalium*, eine *Panopaea*, eine *Lutraria*, eine *Crassatella*, eine *Tellina*, eine *Lucina*, sechs *Venus* oder analoge Gattungen, zwei *Astarte*, zwei

Cardium, drei *Cardita*, eine *Isocardia*, drei *Arca*, zwei *Modiola*, eine *Avicula*, acht *Pecten*, eine *Spondylus*, eine *Terebratula*, der *T. biplicata* Sow. sehr ähnlich, eine *Trochus*, zwei *Turritella*, eine *Fusus*, eine *Voluta*, eine *Oliva*, eine *Comus*, dem *C. eburneus* ähnlich; ausserdem Hayfisch-Zähne. Nun ist freilich die Unterscheidung des Grünsandes vom terziären Gebirge, wenn man allein den Petrefakten vertrauen muß, in einigen Fällen mit Schwierigkeiten verbunden. Es ist noch nicht so lange, daß Hr. BRONGNIART den Grünsand des Kantons *Glarus*, den Petrefakten zu Folge, mit dem *Pariser* Grobkalke zusammengestellt hat, und erst vor Kurzem hat Graf MÜNSTER auch den Baierschen Grünsand für Grobkalk erklärt. In dem vorliegenden Falle scheint indess wirklich kein Grund vorhanden, an dem terziären Charakter der *Belluneser* *Formazione* zu zweifeln, da in der angeführten Reihe von Petrefakten, mit Ausnahme vielleicht der *Terebratula*, und, nach Hrn. BRONN's Zeugniß, auch in der ausgedehnten Sammlung von Hrn. CATULLO, kein einziges Petrefakt vorkommt, das nicht den Typus des terziären Gebirges trüge; ja ich würde sogar, der *Panopäen* wegen, diese *Formazione* mit dem jüngeren Theile des terziären Gebirges, oder mit der eigentlichen *Molassen-Formazione* zusammenstellen, wenn ich nicht fürchtete, der Petrefaktenkunde zu viel Einfluß auf die *Formations-Bestimmung* einzuräumen.

So hätten wir also hier eine ganz abgeschlossene terziäre Bildung mitten zwischen zwei mächtigen Kalk-Gebirgen, eine *Schweiz* in verjüngtem Maßstabe; nach einer, heutzutage beliebten, Ansicht ohne Zweifel ein isolirtes Bassin, ein Kaspisches Meer, das durch die Niederschläge der terziären Zeit allmählich ist ausgefüllt worden. — Aber so wenig diese Erklärung den Verhältnissen des Schweizerischen terziären Gebirges entspricht, so wenig will sie hier passen. Man wird kaum geneigt seyn, anzunehmen, daß Schichten, mit einer Neigung von 70 und mehreren Graden, sich noch in ihrer natürlichen Lage befinden, noch auch, daß bei ruhigem [Niederschlage die Neigung in der Mitte des Bassins sich noch auf 45° erhalten hätte, auch die starken Krümmungen in der Tiefe dürfte man mit jener Annahme kaum vereinbar finden. Alle Verhältnisse deuten vielmehr auf eine später erfolgte allgemeine Umwälzung, und die gleichförmige Lagerung der terziären Schichten, mit denjenigen der *Scaglia*, läßt uns kaum zweifeln, daß an dieser Umwälzung die *Scaglia* selbst auch Antheil genommen habe, ja daß dieselbe in genauem Zusammenhange stehe mit der Erhebung dieser Gebirge überhaupt. — Ein Resultat, das auch vollkommen mit demjenigen übereinstimmt, zu dem jeder unbefangene Beobachter durch eine gründliche Untersuchung der Schweizerischen Molasse geführt werden muß.

Auszug aus einem Brief

Frankfurt, den 2. Februar 1829

Ich erlaube mir Ihnen nachträglich meine Notizen über fossile Pferde-Reste, in meinem Schreiben vom 31. Dezember vorigen Jahres, dahin auszuweisen, daß ich, während dessen aus einer größten Anzahl solcher Reste von *Eppelsheim*, mich einer zweiten Spezies überzeugt habe. Erstere nannte ich bereits *Equus primigenius*; diese habe ich *Equus angustidens* benannt. Diese Benennung habe ich für bezeichnend, und zwar ohne neuen Namen-Bildung, denn sie ist entlehnt von dem bekannten *Mastodon angustidens* und soll hier spezifisch ähnliches bezeichnen. *Equus angustidens* nämlich kleiner, als *Equus primigenius*, einer hauptsächlichlichen Charaktere besteht aber darin, die Mahlzähne bei jenem schmaler sind, und dies insbesondere bei dem ersten unteren Mahlzahne auf eine auffallende Weise ausgedrückt. Das Ausführliche hierüber wird noch bekannt werden.

HERM. V. MEYER

M i s z e l l e n.

Hvor liefert (*Ann. des Sc. nat.*; X, 261) geognostische Betrachtungen über das Vorhandenseyn der fossilen Reste von Wirbelthieren in den verschiedenen Fels-Schichten. Seine Absicht war nicht, in eine ausführliche Entwicklung, Art und Beschaffenheit jener Ueberbleibsel betreffend, einzugehen, er beschränkte sich vielmehr darauf, das Allgemeine, hinsichtlich der erwähnten Versteinerungen, zusammenzustellen, und einige Schlussfolgen hervorzuheben, zu denen man durch solche Thatsachen geführt wird.

Zu den ältesten Ueberresten von Wirbelthieren gehören jene der Fische; dieses, durch Beobachtungen nachgewiesene, Faktum stimmt vollkommen überein mit der Gesamtheit geognostisch-geologischer Entdeckungen, denen zu Folge unsere Kontinente meist aus den Wassern hervorgetreten sind. — Die Schiefer von *Glaris*, bis jetzt der Uebergangszeit beigezählt, enthalten nur Gattungen von Fischen, sehr verschieden von denen, welche die heutige Lebenswelt aufzuweisen hat. *BLAINVILLE* hat darin u. a. nachgewiesen: *Clupea Scheuchzeri*, *elongata*

und *megaptera*; *Zeus Regleysianus*, *platessa* und *spinosus*, selbst einige gänzlich abweichende Geschlechter sind vorhanden, wie *Anenchelum* und *Palaeorhynchum* *. — Die sekundären Schiefer in *Thüringen* und in der *Rheinpfalz*, den Steinkohlen-Gebilden (?) zugehörig, schliessen, gleich jenen von *Glaris*, untergegangene, oder lebend nicht bekannte, Gattungen von Fischen ein. Man findet darin, nach BLAINVILLE, *Clupea Lametherii*, *Esox Eislebensis*, *Stromateus major*, *gibbosus*, *hexagonus* und *rhombus*. Die unbekannten Geschlechter sind: *Palaeoniscum* und *Palaeothrissum*, wovon das letztere in fünf Gattungen zerfällt, nämlich: *P. macrocephalum*, *magnum*, *inaequilobum*, *parvum* und *aequilobum*. — Im sekundären Kalke, wie namentlich in jenem von *Pappenheim* und aus andern analogen Gegenden, zeigen sich den Geschlechtern nach nur wenige unbekannte Fische, sie gehören meist Gattungen an, verschieden von den jetzt lebend vorkommenden. Die kalkigen Schiefer von *Pappenheim* enthalten, nach BLAINVILLE, *Clupea sprattiformis*, *dubia*, *Knorrii*, *salmonia* und *Davilei*, ferner *Esox acutirostris*,

* Man wird vielleicht einreden, es sey noch ungewiss, ob die Schiefer von *Glaris* der Transizions-Periode angehören; die einzige Folge, aus solchen Thatfachen sich ergebend, wäre, daß, wenn im Uebergangs-Gebiete keine fossilen Fische vorhanden sind, nur Reste wirbelloser Thiere darin auftreten, und diese Erfahrung wäre von großer Wichtigkeit. Allein, wenn auch die Transizions-Gebilde frei wären von allen andern Ueberresten von Wirbelthieren abstammend, so würden dennoch die Fische stets die ältesten Thier-Versteinerungen dieser Art seyn, denn die Schiefer von *Glaris*, zählt man sie den sekundären Formationen bei, müssen als die frühesten Glieder derselben betrachtet werden (?).

Stromateus hexagonus und *Poecilia dubia*. In der Umgegend von *Beaune*, und in den Gesteinen des *Vâches noirs* in der *Normandie*, wurde ein *Elops* aufgefunden, welcher den Beinamen *macropterus* erhielt. Im Kalke der Nähe von *Stabiae* in *Campanien* entdeckten Italische Naturforscher einen *Sparus*, der mit dem spezifischen Namen *quatracinus* belegt wurde. In einigen Gegenden von *Italien*, so wie in *England*, hat man, ausser dem *Sparus*, die Geschlechter *Chaetodon*, *Balistes* und *Muraena* nachgewiesen. — Das tertiäre Gebiet ist um Vieles reicher an Fischen, was Geschlechter und Gattungen betrifft; es kommen darin mehrere Gattungen vor, den heutigen Tages lebenden ähnlich, und die meisten Geschlechter und Arten sind noch lebend vorhanden. So finden sich: *Labrus*, *Cyprinus*, *Squalus*, *Raja*, *Torquilla*, *Balistes*, *Tetrodon*, *Diodon*, *Centriscus*, *Syngnathus*, *Fistularia*, *Esox*, *Clupea*, *Mugil*, *Scomber*, *Amia*, *Lutjanus*, *Holocentrus*, *Sparus*, *Salmo*, *Zeus*, *Pleuronectes*, *Gobius*, *Blochius*, *Silurus*, *Blennius*, *Muraena*, *Ammodytes* u. e. a. Das einzige unbekannte Geschlecht ist *Palaeobalistum*, und was die Gattungen betrifft, welche wesentlich abweichen von den lebendⁿ vorhandenen, so gehören dahin: *Labrus rectifrons*, *Cyprinus elvensis*, *squamosseus*, *Squalus innominatus*, *Narcobatus giganteus*, *Balistes dubius*, *Palaeobalistum orbiculatum*, *Centriscus longirostris* und *aculeatus*, *Syngnathus breviculus*, *Lophius piscatorius*, *Fistularia bolcensis* und *dubia*, *Esox longirostris*, *saurus* und *macropterus*, *Clupea muraenoides*, *cyprinoides*, *thrissoïdes*, *evolans*, *dentex*, *brevissima* und *Beurardi*; *Mugil brevis*, *Amia ignota*, *Holocentrus macrocephalus*, *Sparus vulgaris*,

Chaetodon pinnatiformis, subvespertilio, substriatus, subarcuatus, rhombus, ignotus, velifer, subaureus, Zeus platessus und rhombus, Monopterus gigas, Blennius cuneiformis, Perca minuta, Amia ignota ect. — Mehrere dieser Fisch-Gattungen, auf jene beziehbar, welche in süßsen Wassern leben, kommen mit solchen vor, die unzweifelhaft meerischen Gattungen angehören; dieß ist durch zoologische Untersuchungen dargethan. Die nämliche Thatsache beobachtet man häufig unter den Ueberresten von Molusken im terziären Gebiete; es scheint sich daraus der Beweis zu ergeben, daß manche Thier-Gattungen zu gewisser Zeit im Meere sowohl, als in Seen und Flüssen leben konnten, man müßte denn, was nicht zulässig, annehmen, daß solche Untermengungen nur an der Mündung gewisser Flüsse Statt gefunden hätten. Mehrere, vom Verf. beobachtete, Erscheinungen dürften mit ziemlicher Sicherheit darauf hinweisen, daß die bedingende Ursache solcher Untermengungen in den Aenderungen zu suchen ist, welche die alten Meeres-Becken erlitten. — Fischzähne, von *Squalus* und *Balistes* abstammend, oder diesen Geschlechtern nahe verwandt, wurden im terziären Gebiete aufgefunden; viele derselben gehören zweifelhaften Gattungen an, aber mehrere, wie jene von *Squalus tricuspidens, pristodontus* und *auriculatus*, und von *Palaeobalistum* sind im lebenden Zustande gänzlich unbekannt.

Als das erste Land den Wassern entstieg, mußten Reptilien die frühesten Bewohner desselben seyn. Die Flöz-Gebilde eines Theiles von *Deutschland*, so unter andern die Schiefer *Thüringens*, enthalten Gebeine von *Monitor*; der Kalk von *Pappenheim* umschließt Ueberreste

von *Geosaurus*, jener von *Stonesfield* in England die von *Megalosaurus*, und im Kalke von *Eichstädt* kommt *Cuvier's Pterodactylus* vor. Alle diese Reptilien, so verschieden von denen unserer Zeit, scheinen früher vorhanden gewesen zu seyn, als die übrigen. Nirgends trifft man dieselben vergesellschaftet mit Krokodil-Resten, ähnlich den gegenwärtig lebenden Krokodilen; obwohl wir, durch *Cuvier* belehrt, wissen, daß die Saurier des Muschelkalkes der Gegend um *Lüneville* sich dem letzteren Reptile nähern; obwohl dargethan worden, daß die talkigen Schiefer des *Altmühl*-Thales, und der graue schieferige Thon, welcher die Gehänge der Jura-Kette bedeckt; Gebeine eines, dem *Gavial* verwandten, Reptils umschließen, welches der berühmte Französische Naturforscher mit dem Namen *Crocodilus priscus* belegte. Es darf nicht übersehen werden, daß das fossile Reptil des Kalkes von Caen, welches einige Aehnlichkeit mit dem vorhergehenden hat, und dessen sorgsame Untersuchung durch *Geoffroy Saint-Hilaire* erfolgte, in Vergleichung mit dem *Gavial* so auffallende Unterschiede zeigte, daß ihm der generische Name *Teleosaurus* beigelegt worden. Die fossilen Reptilien des Jura, jene der steilen Küste der *Normandie*, in ihren Merkmalen dem *Crocodilus priscus* ziemlich ähnlich, sind vielleicht allmähliche Abstufungen, einen Uebergang der älteren zu den neueren Reptilien andeutend. Es ist möglich, daß den Sauriern, welche in Etwas dem Krokodile sich nähern, in der Folge des Thierreiches die seltsamen Reptilien, in England entdeckt, und unter den Namen *Ichthyosaurus* und *Plesiosaurus* bekannt, vorangingen, d. h. daß letztere früher vorhanden gewesen. Das erste dieser

Thiere zumal, welches unter der Gesamtheit seiner Merkmale mehrere hat, welche den Fischen, Cetaceen und Reptilien zustehen, dürfte allen übrigen Sauriern vorgezogen seyn. Die Ueberbleibsel desselben wurden im Kreide-Flözkalke gefunden. Auch der *Plesiosaurus* im Flözkalke der Küsten-Gegenden von England und Frankreich so wie in den vereinigten Staaten von Nord-America nachgewiesen, gehört wohl ebenfalls zu den ältesten Sauriern. Er muß früher vorhanden gewesen seyn, als der *Saurocephalus*, den man in einer Höhle entdeckt, in der Nähe vom *Soldier's River*, welcher sich in den *Mississippi* ergießt; und als der *Iguanosaurus*, dessen Reste in den Eisensande (*Ironsand*) des *Tilgate-Waldes* in England liegen. Es ist ganz naturgemäß zu glauben, daß der *Sasaurus* einer minder alten Reihenfolge angehört, als der Saurier, von welchen so eben die Rede war; dieologischen Merkmale dieses Thieres sowohl, als seine Lagerungsweise, deuten darauf hin. Es nähert sich sehr den Krokodile, und seine Gebeine liegen in dem Kreide-Gebirge von *Mastricht*, welches dem jüngsten Flöz-Gebirge angehört. Obwohl man Zähne von Krokodilen in der Kreide, wie in der von *Meudon*, gefunden, wurden doch die eigentlichen Krokodile erst in den jüngeren Eozänen (u. a. *Auteuil*), und in den Braunkohlensablagerungen (*Mimet*, *Bouches-du-Rhône*) getroffen. Der *Crocodylus acutus* der östlichen Küste von Nord-America kommt ebenfalls im Thone vor. — In den, über die Grobkalke ihre Stelle einnehmenden, tertiären Ablagerungen finden wir keines der Reptilien mehr, welche in den vorhergehenden Formationen auftraten; eine unermessliche Zahl

dürfte zwischen den ersten Flöz- und den letzten terziären Ablagerungen verstrichen seyn. In der Mitte der letzteren, in der Umgegend von *Paris*, wie zu *Argenton*, *Blaye*, *Antenardary*, finden sich Ueberreste von Sauriern, einer dem *Crocodylus sclerops* nahe verwandten Gattung.

Mit den Schildkröten ist es, wie mit den Fischen; man trifft ihre Ueberreste in sehr alten Formationen. Lange Zeit war man des Glaubens, wir wiederholen eine Bemerkung, daß die Schiefer von *Glaris* zur Transition gehörten, aber wenn, wie dieß sehr wahrscheinlich ist, sie den unteren Ablagerungen der terziären Gebilde zugehört werden müßten, so sind die Schildkröten, welche darin vorkommen, wie es scheint, dem Geschlechte *Testudo* verwandt, nebst den Fischen, die ältesten unter den Wabelthieren. Unter den Ueberbleibseln solcher Gebilde, die im Muschelkalke von *Lüneville* getroffen werden, unter jenen die bei *Solothurn* vorkommen, so wie unter denen, welche der Englische Lias und die Kreide von *Worms* einschließen, wurden nur Individuen nachgelesen, die wesentlich verschieden sind von jenen, welche gegenwärtig die Erde bewohnen, obwohl die Merkmale, ihren fossilen Resten beobachtet, sie den Geschlechtern *Testudo* und *Emys* nahe bringen. Erst in den terziären Ablagerungen werden Schildkröten, denen der heutigen Zeit verwandt, getroffen. So kommt im plastischen Thone von *Worms* eine solche Thier-Gattung vor, ähnlich der *Emys expansa*; in der Molasse von *Bonsac* finden sich Reste, scheinbar mit *Emys serrata* übereinstimmend; der Gyps umschließt Gebeine von *Testudo radiata*; in

andern Gegenden, wie im Departement des *Puy-de-Dôme*, wurden *Trionix* und *Chelonia* nachgewiesen.

Eine ungemein wichtige Thatsache, in Beziehung auf die alterthümliche Thierkunde unseres Planeten, ist der Umstand, daß keine Reste meerischer Säugethiere in den Flöz-Gebilden zu Hause sind. Die terziären Ablagerungen sind die ältesten, in welchen Gebeine entdeckt wurden, welche denen von *Trichecus* (*Lamantin*, Seekuh), *Delphinus*, *Hyperoodon*, *Phoca* und *Balaena* nahe stehen. Dabei ist zu beachten, daß die *Trichecus*-Ueberbleibsel im Allgemeinen mit denen, welche im Weltmeere leben, nicht übereinstimmen, und nur wenig Aehnlichkeit haben mit jenen, die man in *Brasilien* trifft; die *Delphinus*-Gebeine weichen ebenfalls von den gleichnamigen Thieren unserer Zeit ab, wiewohl eine, in der Gegend von *Dax* aufgefundene, Gattung sich dem *D. frontatus* nähert; unter die Reste, welche am ersten auf *Hyperoodon* zurückführbar wären, gehören *Ziphius cavirostris*, *planirostris* und *longirostris*, gegenwärtig unbekannte Gattungen; *Phoca* und *Balaena* zeigen sich gleichfalls verschieden.

Einige Vögel-Geschlechter, namentlich Wasservögel, mußten nothwendig schon früher vorhanden seyn, als die Land-Säugethiere; denn so wie die erste Land-Oberfläche entblößt worden, war dieselbe zu ihrer Aufnahme geeignet, eher noch, als Säugethiere hier Nahrung fanden. Diese durchaus naturgemäße Ansicht wird durch geognostische Erfahrungen bestätigt. Während das Flöz-Gebiet frei von allen Säugethier-Resten, findet man darin im Gegentheile Gebeine von Schwimm-Vögeln, so z. B. im Kalke zu *Pappenheim*, und Ueberbleibsel aus dem Geschlechte *Gralla*,

wie namentlich im kalkigen Schiefer von *Stonesfield*. Häufiger werden die fossilen Reste von Vögeln in den terziären Ablagerungen (*Paris, Verona, Oeningen* u. s. w.) getroffen.

Die ältesten Säugethier-Reste treten erst im terziären Gebiete auf, und, was nicht zu übersehen, es sind die oberen Glieder desselben, welche sie umschliessen. Bei Untersuchung des Gypses im Becken von *Paris*, des Süßwasserkalkes von *Puy-en-Velay*, jenes von *Orléans, Montpellier, Isfel, Argenton, Buchsweiler*, einiger Gegenden im Departement *Lot-et-Garonne*, und der Hügel am Fusse der *Apenninen*, sieht man sich überrascht durch die große Menge thierischer Gebeine, Geschlechtern und Gattungen zugehörig, die nicht mehr lebend vorhanden sind. Hierher, nach *CUVIER's* wichtigen Untersuchungen, sieben Gattungen von *Palaeotherium*, sechs von *Anoplotherium*, fünf von *Anthracotherium*, ferner *Lophiodon*, Hirsch und einige Nager. Drei *Hippopotamus*-Gattungen — *minutus*, *medius* und *dubius* — wurden in regelrechten Schichten getroffen, die gleichfalls terziäre sind; *H. minutus* fand man in einem Gesteine aus Sand, Thon und Kalk, in der Nähe von *Dax*; den Theil einer Kinnlade von *H. medius*, in einem kalkigen Mergel, wahrscheinlich Süßwasser-Gebilde, bei *Saint-Michel de Chaisine*; die Zähne von *H. dubius*, in einer Kalk-Schicht bei *Blaye*. — Wären die Fleischfressenden Thiere, zu der Zeit, als das erste Festland entstand, schon in großer Zahl vorhanden gewesen, so würden ohne Zweifel die grasfressenden Thier-Gattungen durch sie zerstört worden seyn. Es scheint darum sehr naturgemäß zu glauben, daß ihre Menge Anfangs ziemlich beschränkt gewesen. Die ältesten Ueberbleibsel derselben

kommen erst in den gypsigen Ablagerungen der tertiären Zeit vor. Ein Theil von ihnen gehört einem Thiere an, das Hunde-Gestalt hat, und sich verschieden zeigt von Wolf, Fuchs und Schakal; andere Gebeine nähern sich denen von *Viverra* (*Coati*) und von *Procyon* (*Raton*); noch andere endlich stimmen sehr überein mit *Viverra genetta* (*Genette*). Nur am Berge *la Molière*, unfern des Sees von *Neufchatel*, hat man, in einem kalkigen Psammit, dem Gyps-Gebiete analog, Knochen einer unbekannten Hyäne gefunden.

Die dargelegte Reihe von Thatsachen gewährt einen Ueberblick der ersten geologischen Epoche, in Beziehung zum Thierreiche. Die bis jetzt entdeckten Geschlechter weisen darauf hin, daß die Bewohner der Wasser diejenigen sind, welche am wenigsten Aenderungen erlitten, weil das Mittel, in dem sie leben, dieselben gegen den Einfluß der Atmosphäre und andere äußerliche Kräfte schützte. Die Reptilien weichen im Allgemeinen mehr von den gleichnamigen, noch vorhandenen Geschöpfen ab, da sie jenem Einflusse in stärkerem Grade unterworfen sind, als die Fische; Vögel, znmal aber Vierfüßler, stets der Einwirkung klimatischer Verhältnisse, der Erdwärme u. s. w. ausgesetzt, sind die Thiere, deren Ueberbleibsel die auffallendsten Unterschiede, in Vergleichung zur heutigen Lebenswelt wahrnehmen lassen. Ohne uns mehr und weniger scharfsinnigen Hypothesen zuzuwenden, müssen wir aus solchen Thatsachen entnehmen, wie es unmöglich ist, in Abrede zu stellen, daß der ursprüngliche Ozean, seine frühesten Ufer und die ältesten Festlande von Thieren bewohnt gewesen. Aber sey es, daß jenes Weltmeer bei seinem er-

sten Rückzuge auf den erhabensten Plateaus Meere hinterliess, oder Seen, deren Dämme zerrissen worden, so viel scheint ausgemacht, daß die gegenwärtigen Thäler durch beträchtliche Wassermassen gegraben wurden, die, von den höchsten Stellen nach den tiefsten die Richtung nehmend, auf ihrem Wege Alles zerstörten, und, an den Stellen, welche von ihnen bedeckt wurden, je nach den Oertlichkeiten, neue Seen bildeten, die einen Schlamm, den späteren, fruchtragenden Boden, absetzten. Dem sey, wie ihm wolle, die Vernichtung älterer untergegangener Thiere dürfte nicht durch ähnliche Ausbrüche erfolgt seyn, denn die Alluvionen, für Katastrophen der Art zeugend, umschließen keine Ueberbleibsel jener Thiere. Im Alluvial-Gebiete trifft man neue Reste, die einer andern Schöpfungs-Ordnung angehören. In Frankreich und in Deutschland finden sich darin die Gebeine einer eigenthümlichen Gattung von Tapir, welche als Riesen-Tapir (*T. giganteus*) bezeichnet wurde. In demselben Lande, und mehr noch in Italien, in England, vorzüglich aber in Siberien, wurden vier wohl unterschiedene Rhinoceros-Gattungen aufgefunden; jede scheint einer der genannten Gegenden besonders anzugehören. Cuvier bezeichnet die Siberische durch die Benennung *Rhinoceros tichorinus*; die Italische nennt er *leptorinus*; die Deutsche *incisivus*, endlich jene, welche im Departement von Tarn-et-Garonne entdeckt wurde, und deren GröÙe die des gewöhnlichen Tapirs kaum übertrifft, *R. minutus*. Die Gattungen, wovon man in Deutschland und in Siberien Gebeine gefunden, weichen am meisten von dem lebenden Rhinoceros ab; das Siberische zumal dürfte aus den nördlichsten Regionen abstammen, dies beweist das Haar, mit welchem

die Haut einiger Individuen noch überdeckt war. Der Ursprung der Siberischen Rhinozerosse ist noch nicht genügend aufgeklärt. Lebten die Thiere in dieser Gegend, oder wurden ihre Ueberbleibsel durch Meeres-Strömungen dahin geführt? Alles deutet bei ihnen darauf, daß sie von der Natur bestimmt gewesen, nördliche Gegenden zu bewohnen. Gehörten sie *Siberien* an, warum sind dieselben nicht mehr lebend vorhanden? CUVIER und andere Naturforscher waren der Meinung, jene Geschöpfe hätten in *Siberien* zu einer Zeit gelebt, wo das Klima durchaus verschieden vom gegenwärtigen war, und ihre Erhaltung unter dem Eise deute eine plötzliche Aenderung der Temperatur an. Allein aus welchem Grunde sucht man in einer eben so heftigen als unerklärbaren Katastrophe die Ursache des Vorhandenseyns jener gigantischen Ueberbleibsel in dem Alluvial-Gebiete, in deren Mitte die Flüsse ihren Lauf haben, welche sich in das Eismeer ergießen? — Nur eine Hypothese von allen, in dieser Hinsicht aufgestellten, möge hier eine Stelle finden; es ist die Annahme eines vorzeitigen nördlichen Festlandes, wovon *Spizbergen* und die unter dem Namen *Neu-Siberien* bekannten Inseln die Spuren wären. Dieses Festland soll von großen Thieren, Elephanten und Rhinozerossen bewohnt gewesen seyn; allein ihrer Organisation nach, waren dieselben so beschaffen, daß sie in einem kalten Klima leben konnten. Ein meerischer Einbruch, der aus Norden kam, soll jenes Kontinent bedeckt, und einige der befragten Thiere nach dem nördlichen *Siberien* gebracht haben; weiter nimmt man an, und es ist solches keineswegs unglaublich, daß, durch eine oszillatorische Bewegung, die Meereswasser sich bald nach-

her zurückgezogen, und in einer Ablagerung von Sand einige Leichname jener Riesenthiero hinterlassen hätten, welche das Eis bis zu heutiger Zeit zu bewahren vermochte. Diese Umwälzung, den neuesten Katastrophen unserer Erde angehörig, würde das Vorhandenseyn der befragten thierischen Reste im Boden *Siberiens* auf leichte Weise erklären; sie deutet die Möglichkeit an, gegen die Mündungen einiger jener Ströme, die dem Eismeeze zufließen, andere, gleichfalls von Eismassen umschlossene, Einzelwesen aufzufinden; endlich ist jene Hypothese verträglich mit der Gestalt der nördlichen Umrisse beider Kontinente von *Asien* und *Amerika*. — Die Bewohner *Grönlands* behaupten, im Innern fände man noch schwarze, rauhhaarige Thiere, von Bären-Gestalt und sechs (?) Klafter hoch. Verstehen sie darunter das haarige Rhinoceros, oder das Mammuth, wovon gleich die Rede seyn soll? — — Ein anderes, dem Rhinoceros nahe verwandtes, Thier wurde gleichfalls in *Sibirien* entdeckt; es ist dies das *Elasmotherium*, welches, nach *Cuvier*, mit Rhinoceros, Elephant und Pferd, manche gemeinsame Beziehungen hat. — Die Alluvial-Gebilde enthalten, in unzähliger Menge, Ueberreste von Elephanten; seit frühester Zeit war das fossile Elfenbein ein Gegenstand wichtigen Handels; alle Landstriche von *Europa*, *Asien* und *Amerika* haben Aufhäufungen der Art in größser und geringerer Menge aufzuweisen; und sämtliche Ueberbleibsel ähneln im Ganzen den Elephanten, welche noch jetzt in *Afrika* und in *Asien* leben, nur scheinen sie von größerer Gestalt gewesen zu seyn. Das Sibirische Mammuth weicht am meisten ab; man gräbt seine Reste auch in der Nähe des schwarzen Meeres und in der Chi-

nesischen Tartarei aus; das in den Alluvionen *Siberiens* häufig vorkommende, deutet, wie das Rhinoceros, wovon die Rede gewesen, ein Thier an, welches nördliche Gegenden bewohnte; es ist, gleich dem Rhinoceros, durch langes Haar ausgezeichnet. Mitunter wurden, beim Schmelzen von Eismassen, ganze Einzelwesen desselben, mit Fleisch und Haut, bloß gelegt. — Vielleicht wäre auch das Vorhandenseyn jener fossilen Gebeine durch die Annahme erklärbar, die Thiere hätten zugleich das nördliche Kontinent bewohnt, von welchen die Rede gewesen, und das sehr kalte Plateau der großen Tartarei, und ihre Ueberbleibsel wären nach den Ufern des schwarzen Meeres und nach der Chinesischen Tartarei verführt worden; so viel ist außer Zweifel, daß das behaarte Rhinoceros nur in *Siberien* gefunden worden, während das Mammuth in allen den genannten Gegenden vorkommt. — Außer diesen beiden großen Thieren hat man in *Siberien*, in den Alluvionen des *Altai*-Gebirges, noch Zähne entdeckt, welche *BOJANUS* als einem unbekannten, von ihm *Merycotherium* genannten, Thiere zugehörig betrachtet; dieses Thier, über das bis jetzt nur sehr schwankende Angaben vorhanden sind, scheint mit Kameel oder Giraffe, nach den Zähnen zu urtheilen, manches Aehnliche zu haben. — Von einem, dem Mammuth des nördlichen *Asiens* durchaus ähnlichen, Geschöpfe werden auch Gebeine auf dem Amerikanischen Festlande getroffen. Man glaubt ferner einige Reste der Art in *Mexiko*, *Peru* und im *Isthmus* von *Panama* gefunden zu haben; allein sie kommen in größter Häufigkeit in verschiedenen Gegenden der nördlichen Hälfte dieses Kontinents vor, obwohl dieselben, was Menge und Erhaltenseyn angeht,

den in *Siberien* vorhandenen nachstehen; im Gegentheil scheint es, nach den Spuren erlittener Reibung zu urtheilen, welche sie tragen, daß ein Herbeiführen durch Wasser Statt gehabt. — Was die Ueberbleibsel des großen *Mastodon* betrifft, welche im alten und neuen Kontinente nachgewiesen worden, so dürfte es als ausgemacht gelten, daß das Daseyn dieses Thieres jenem des Elephanten vorgegangen, mit welchen dasselbe übrigens einige Aehnlichkeit hat. Das Amerikanische *Mastodon* gehört nicht zu der nämlichen Gattung, welche in *Frankreich*, *England* und *Italien* vorhanden ist. Jenes hat die größere Gestalt; es bewohnte das nördliche *Amerika*; im südlichen *Amerika* lebte eine andere Gattung, und eine dritte in *Chili*; endlich kennt man eine vierte Gattung, ausgezeichnet durch ihre Zähne, welche in *Italien*, *Frankreich*, *Deutschland*, *Polen* und in einem Theile von *Süd-Amerika* heimisch war; das *M. tapiroïdes* wurde bis jetzt nur in *Frankreich* gefunden, und *M. minutum* ausschließlich in *Deutschland*. In *Asien* wurde bis jetzt keine der sechs Gattungen nachgewiesen; die einzige Schlussfolge, welche man daraus ziehen dürfte, ist, daß *Amerika* und *Europa*, zur Zeit, als jene Thiere lebten, ein ungefähr gleiches Klima genossen, während die niederen Gegenden *Asiens* noch mit Wasser bedeckt waren. — Aus dem Vorhergehenden sieht man, daß es Thiere gegeben, welche dem Europäischen und Amerikanischen Festlande gemein gewesen; allein so wie das nördlichste *Asien* ein Rhinoceros von ganz besonderer Gattung nährte, so hat *Amerika* zwei riesenmäßige Edentaten aufzuweisen, deren Ueberbleibsel außerdem nirgends vorkommen, das *Megalonix*, in *Nord-Amerika* ent-

deckt, und das *Megatherium*, nur in Süd-Amerika zu Hause. Endlich scheint ein, dem *Pangolin* (*Manis*) nahe verwandtes Thier, aber von achtmal größerer Gestalt, nach Bruchstücken, die CUVIER untersuchte, in Deutschland gelebt zu haben. — — *Hippopotamus*, Hirsch, Ochs, Pferd, Eber und einige Fleischfresser, eine Hyäne und Bär, deren Reste in den Alluvionen unseres Kontinents gefunden werden, scheinen nie in Amerika heimisch gewesen zu seyn, denn sie haben auch nicht eine Spur daselbst hinterlassen. — Die ältesten *Hippopotamus*-Ueberreste, d. h. jene, welche in regelrechten Schichten vorkommen, gehören drei verschiedenen Gattungen an; eine dritte, von diesen wesentlich abweichend, führt den Namen *H. major*, sie kommt zugleich mit Rhinoceros- und Elephanten-Gebeinen, und selbst mit *Mastodon*-Ueberresten, im Alluvium von Frankreich, Italien und England vor. — Unter den Wiederkauern, welche die vorgenannten Thiere begleiten, trifft man mehrere Gattungen von Hirsch und Ochs, zuweilen finden sich auch Pferde-Gebeine mit denselben. Der Hirsch, dessen Ueberreste am häufigsten mit denen von Elephanten vorkommen, gehört einer riesenmäßigen Gattung an, wie solche heutigen Tages nicht mehr getroffen wird; dahin zählt man das Elenanthier, dessen Gebeine in einem sandigen Boden, über Mergel gelagert, auf der Insel Man in Schottland vorkommen, ferner einen Riesen-Hirsch, wovon Geweih-Reste, zugleich mit Elephanten-Zähnen, im Alluvial-Boden des Andelle-Thales sich finden u. s. w. Im Allgemeinen wurden die, dem gemeinen Hirsche zunächst stehenden, oder ganz damit übereinstimmenden Gebeine in Alluvial-Ablagerungen gefunden, welche neueren

Ursprungs scheinen, als jene, die Knochen vom Riesen-Hirsch einschliessen, obwohl behauptet wird, dass Reste von gemeinem Hirsch in *Irland* an denselben Orten vorkämen, wo auch jene Ueberbleibsel vorhanden seyen. Ausgemacht bleibt, dass die Alluvial-Ablagerungen, welche man bei Gelegenheit des Festungsbaues von *Köln* aufgeschlossen, jene, die zum Behuf des *Oureq*-Kanals durchstochen wurden, so wie der Sand im *Etampes*-Thale, nur Ueberbleibsel vom gemeinen Hirsch enthalten. Dasselbe ist hinsichtlich mehrerer Gegenden der *Lombardei* der Fall, zumal jener, die den *Lambro* begrenzen. — Im Allgemeinen enthalten die Alluvial-Gebilde nur drei Gattungen des Ochsen-Geschlechtes, welche *CUVIER* auf den Auerochsen (*Urus colossus*, oder *Bos urus priscus*), den Bisamochsen von *Canada* (*Bos moschatus*) und den gemeinen Ochsen zurückführt; allein was auffallend, das ist, dass man die Auerochsen-Ueberreste, die in den Alluvial-Ablagerungen, welche die Ströme *Siberiens* durchschneiden, so häufig gefunden werden, und die im nördlichen *Amerika* ganz gewöhnlich sind, auch in *Deutschland* und *Italien* trifft. Es geht daraus hervor, dass jenes Thier in den verschiedensten Klimaten leben konnte, oder dass *Sibirien*, *Deutschland* und *Italien* in ungleichen Zeiten die nämliche Temperatur hatten. Vom Bisamochsen *Canadas* ist die ähnliche fossile Gattung nur in *Sibirien* nachgewiesen worden. Mit Recht sieht man sich überrascht, dass von diesem Thiere im Siberischen Boden, den es nicht bewohnt, so viele Ueberbleibsel vorhanden sind, und dass deren in *Canada*, der Gegend, wo sie jetzt leben, keine vorkommen; dieser Umstand führt zur Vermuthung, dass die

Bisamochsen nie in *Siberien* gelebt haben, sondern daß ihre Ueberbleibsel dahin durch Meereswasser gebracht worden. Die dritte Gattung fossiler Ochsen, scheinbar der Stamm der lebenden, hat Reste im Boden von *Frankreich, England, Deutschland* und *Italien* hinterlassen. — Das Pferd dürfte als sehr frühe vorhandenes Thier gelten, denn seine Ueberbleibsel kommen, mit denen von Elephant, in der Mitte der Alluvial-Ablagerungen vor. In Absicht der Gestalt weichen die fossilen Reste vorzüglich von den lebenden Gattungen ab; die Pferde, von welchen sie abstammen, scheinen weniger hoch gewesen zu seyn, als das gleichnamige Hausthier heutiger Zeit. — Vom Eber wurden im Alluvial-Boden nur wenige fossile Reste, Fangzähne u. s. w., aufgefunden. — Auch Ueberbleibsel von Fleischfressern gehören zu den seltenen Erscheinungen. Die, im *Arno*-Thale in *Toskana*, so wie im Oesterreichischen Alluvium getroffenen, Reste gehören Hyänen oder Bären an. In einem, in der *Rue Hauteville* zu *Paris* im Alluvial-Boden gegrabenen, Brunnen entdeckte man einen Tigerzahn. — Auch die Cetaceen-Reste kommen nicht häufig in den Alluvial-Ablagerungen vor. Jene, an der *Indigirska* in *Siberien*, gehören den Zähnen von *Narwal* an; der Boden ist ohne Zweifel weit älteren Ursprunges, als die Alluvionen *Englands* oder *Schottlands*, in denen Wallfisch-Gerippe gefunden werden. — — Eine, wie es scheint den Alluvionen sehr ähnliche, Formazion ist die Knochen-Brekzie, deren Entstehen manche Hypothesen veranlafte. Man trifft dieses Gestein, wie bekannt, nur in wenigen Gegenden, seine Bildung muß daher durch örtliche Ursachen bedingt worden seyn. Was die fossilen Reste betrifft, die

von Knochen-Brekzien umschlossen sich finden, so kommen die der Pachydermen nur äußerst selten darin vor, was darauf hinweist, daß jene Gesteine einer späteren Bildungszeit angehören, als die Alluvionen, oder wenigstens als diejenigen der letzteren Ablagerungen, die Elephanten-Gebeine führen. — Die Erscheinungen, welche so manche, mit thierischen Resten erfüllte, Höhlen wahrnehmen lassen, dürften späteren Ursprungs seyn, als die Knochen-Brekzien. — Zum Schlusse theilt der Verf. die Resultate mehrerer von ihm, mit fossilen thierischen Ueberresten, angestellten Analysen mit. Ein Knochen, aus dem Gypse vom *Montmartre*, enthielt:

phosphorsauren Kalk	.	.	.	0,40
kohlensauren Kalk	.	.	.	0,48
Wasser	.	.	.	0,02
thierische Substanz	.	.	.	0,10
				<hr/>
				1,00

Ein Knochen aus dem Muschelkalk von *Lüneville* gab:

phosphorsauren Kalk	.	.	.	0,07
kohlensauren Kalk	.	.	.	0,73
Kiesel	.	.	.	0,07
thierische Substanz	.	.	.	0,07
Verlust	.	.	.	0,06.
				<hr/>
				1,00

Knochen, aus den Brekzien von *Gibraltar*, gaben:

phosphorsauren Kalk	.	.	.	0,13
kohlensauren Kalk	.	.	.	0,62
Sand und thierische Materien	.	.	.	0,25
				<hr/>
				1,00.

Im Diluvium bei *Brighton* hat man eine Wallfisch-Rippe gefunden. Ihre ganze Länge, leider wurde dieselbe beim Herausnehmen zerbrochen, dürfte bei 30 Fuß betragen haben; der Umfang des breitesten Endes maß 34 Zoll. Nach MANTELL's Angabe * bestehen die Ablagerungen bei *Brighton* aus folgenden Schichten:

1. Trümmer von Kreide-Gebilden mit Thon; 50 bis 60' mächtig;
2. Rollsteine; 5 bis 8' mächtig;
3. Sand; 3 bis 4'; enthält Blöcke von Granit, Porphyr, Schiefer u. s. w.;
4. obere Kreide, die Küste bildend.

Die Wallfisch-Rippe war in dem Sande Nro. 3 eingelagert, zwischen den Blöcken und auf der Kreide. Große Mengen von Pferdeähnen und einige von Ochsen und von Elephant (*E. primigenius*) abstammend, hat man neuerdings in der Lage Nro. 1 entdeckt.

• Arseniksaures Kobalt fand man vor kurzer Zeit in der Blei-Grube von *Tyne Bottom*, ungefähr drei Meilen gegen S. von der Stadt *Alston* in *Cumberland*. Es erscheint als rosenrothe Effloreszenz auf Leber- und Eisenkies. Die Erz-Gänge setzen in Kalk auf; früher lieferten dieselben ausgezeichnete Kalkspath-Krystalle. (*Phil. Magaz.; new ser.; July, 1828; p. 75.*)

* *Geology of Sussex; p. 277.*

H. DUNCAN gab Nachricht über die Spuren thierischer Fußstritte im Sandsteine, beobachtet in den Steinbrüchen von *Corncockle Muir* in *Dumfries-shire*. (BREWSTER, *Edinb. Journal of Sc.*; April, 1828, p. 305.) Der befragte Steinbruch liegt zwischen den Flüssen *Annon* und *Kinnell*, ungefähr anderthalb Meilen von ihrem Zusammentritte, und drei Meilen von *Lochmaben*, in der Nähe eines gerundeten Hügels. Der Sandstein, wie die übrigen gleichnamigen Felsarten der Grafschaft, ist röthlichbraun, lockeren Gefüges, und entspricht dem *new red sandstone*. Die Schichten zeigen sehr ungleiche Mächtigkeit, und fallen unter 38° gegen S. In dem Gesteine findet man, auf der Oberfläche gewisser Schichten, zahllose Eindrücke, oft deutlich und scharf abgemerkt, der Füße von Quadrupeden. Die Entdeckung der denkwürdigen Thatsache wurde schon vor 15 bis 16 Jahren gemacht. Die Eindrücke wechseln, was die Größe betrifft, von der Pfote eines Hasen bis zu jener eines kleinen Pferdehufes. Auf einer Gestein-Platte von 5' Länge (sie findet sich jetzt in der Mauer eines Gartens zu *Ruthwell*) wurden 24 Eindrücke getroffen, die zur Hälfte rechten, und zur Hälfte linken Füßen angehören, so, daß man solche als sechsmalige Wiederholungen der Tritte jeden Fußes ansehen kann. Die Spuren, von den Vorderfüßen hinterlassen, haben Etwas mehr als 2" im Durchmesser, sowohl von der Klaue bis zur Ferse, als in schräger Richtung; die von den Hinterfüßen abstammenden, ungefähr von gleicher Größe, zeigen einige Verschiedenheit in Absicht der Gestalten. Die Spuren jeden Vorderfußes lassen fünf Klauen deutlich unterschieden; die drei Vorder-Klauen der Hinter-

füsse sind ebenfalls wohl erkennbar, sie finden sich einander näher, als die der Vorderfüsse. Augenfällig war die Sohle des Fusses nicht getheilt, wie dies der Fall bei dem Geschlechte von Hunden und Katzen; nur eine schwache Vertiefung ist beobachtbar, zumal an den Eindrücken der Vorder-Pfoten, vielleicht Folge des Einsinkens in den nasen Sand. Die Tiefe des stärksten Eindrucks beträgt etwa $\frac{1}{2}$ ''; die Vorderfüsse haben um ein Weniges tiefere Eindrücke hinterlassen, als die hinteren, wahrscheinlich Folge vom grösseren Gewicht des Vorder-Körpers. Zwischen der Klaue des Hinterfusses und der Ferse des nächsten Eindrucks vom Vorderfusse, auf der nämlichen Seite, ist ein Raum von 1 bis $1\frac{1}{2}$ Zoll; die Entfernung rechter und linker Fuss-Spuren beträgt bei den vorderen Füßen $6\frac{1}{4}$ '', und bei den Hinterfüßen etwas über $7\frac{1}{4}$ ''; dieses deutet eine verhältnissmässig ungewöhnliche Dicke des Thieres in Vergleich zu seiner Länge an. — Die gegebene Schilderung ist im Allgemeinen auf einen grossen Theil der Eindrücke anwendbar, welche Thiere hinterlassen, die eine geneigte Fläche hinansteigen. — Nicht häufig waren die Spuren so deutlich, dass solche auf Thiere verschiedener Geschlechter hätten bezogen werden können. Der Verf. hat fünf bis sechs unterscheidbare Varietäten beobachtet; die grössten scheinen von einem Thiere herzuführen, wo der Raum zwischen den Eindrücken der Vorder- und Hinterfüsse ungefähr $1\frac{1}{2}$ Yards betragen dürfte. — Andere Fuss-Spuren müssen auf hinabsteigende Thiere bezogen werden. Sie kommen minder häufig vor, als die übrigen, und sind auch weniger leicht erkennbar, denn oft sieht man nichts, als Geleise, Folge des Hinabgleitens der Fersen der Vorder-

Pfoten, seltener zeigen sich ähnliche Spuren von den Hinterfüßen herrührend. — Die frei liegenden Schichten des Steinbruchs haben Spuren der beiden erwähnten Arten von Eindrücken aufzuweisen; allein die am meisten ausgezeichneten sind bereits entfernt worden, und befinden sich jetzt großen Theils in einem Gartenhause zu *Ruthwell*. — Da, nach BUCKLAND's Ansicht, die Ablagerung des Sandsteines zu einer Zeit Statt gehabt haben dürfte, wo noch keine Thiere höherer Ordnungen vorhanden waren, als Reptilien, so wurde er veranlaßt, Schildkröten oder Krokodile als die Geschlechter anzusehen, deren Fuß-Spuren mit den aufgefundenen die meiste Aehnlichkeit hatten. Versuche, mit einigen lebenden Schildkröten angestellt, bestätigten jene Voraussetzung, zumal in Betreff der Geleisenigen Spuren. — — Noch manche andere denkwürdige Erscheinungen verbinden sich mit der befragten Thatsache:

1. In den meisten Fällen sind die Gegendrucke im Relief, auf der unteren Fläche, der die Fuß-Spuren überdeckenden Lagen beobachtbar, indem die Hervorragungen deutlich den unteren Vertiefungen entsprechen.

2. Die Eindrücke finden sich stets nur auf den Schichtungs-Ablosungen, wo das Gestein eine geringe Beimengung von Thon hat.

3. Alle Spuren trifft man stets in der Richtung, als ob die Thiere solche im Hinauf- oder Hinabsteigen zurückgelassen hätten.

4. Bei den meisten Eindrücken zeigt sich Etwas von der Substanz, welche durch die Fußstritte verschoben worden, und zwar meist abwärts.

Die beiden lesteren Umstände, so wie jener, welcher für das Herabgleiten der Thiere zeugt, und von denen bereits die Rede gewesen, beweisen, daß die Schichten noch in sehr weichem Zustande sich befunden haben müssen.

5. Der Sand muß sehr zähe gewesen seyn, und mit einer härteren Rinde bedeckt; denn eines der aufbewahrten Handstücke zeigt augenfällig, wie die Klauen des Thieres bei jedem Fußstritte durch jene spröden Krusten hindurchgebrochen waren.

6. Nicht unterbrochene Sandstein-Schichten ruhen auf denjenigen, welche die Eindrücke aufzuweisen haben, und dies auf eine Strecke, von wenigstens dem vierten Theile einer Meile; alle müssen nach der Periode abgelagert worden seyn, in welcher die Oberfläche des Sandes die Eindrücke empfangen hatte.

7. So weit bis jetzt der Steinbruch bearbeitet worden, — wenigstens 45' senkrecht von den höchsten Lagen der Felsen — hat man ähnliche Eindrücke getroffen; überall zeigen sich dieselben gleich deutlich.

8. Die Eindrücke beschränken sich nicht auf eine Schicht, sie wurden in mehreren, auf einander folgenden, getroffen.

Die Erklärung, wie der Sand abgelagert worden, verbindet manche Schwierigkeiten mit sich; nicht unmöglich ist, daß heftige Winde aus SW., die in größeren Zwischenräumen von Zeit eintraten, mit Regengüssen und dem trockenen Wetter des Sommers wechselten, dabei vorzüglich wirksam gewesen.

R. TAYLOR gibt Nachricht von fossilern Holze, welches an der Küste von *Norfolk* gefunden worden. (*Transact. of the geol. Soc.; new Ser.; Vol. II, P. 2, p. 327.*) Die gewaltige Hochfluth, welche die Küste von *Norfolk* am 5. Febr. 1825 heimsuchte, spülte beträchtliche Theile des Ufers weg, längs ihres ganzen Laufes an der Ostseite der Grafschaft. Man erhielt dadurch für mehrere Wochen eine günstige Gelegenheit ungewohnter Art, die geognostischen Phänomene der Küste zu untersuchen. Die furchtbaren Wirkungen, Folge eines, mehrere Fufs über das höchste bekannte Mafs emporgetriebenen, Wasserstandes, wozu sich ein Sturm von seltener Heftigkeit gesellte, der die Wogen mit grofser Gewalt gegen das Ufer trieb, wurden noch befördert durch eine ungewöhnliche Feuchtigkeith des Bodens, welche bereits im Verlauf des Winters manche Erdfälle veranlafst hatte. Letztere bestanden aus ungeheuern Massen von Thon, Schlamm und Sand 100 bis 200' mächtig, welche den Strand mit Schutt bedeckten. Unter diesen Einstürzen verdient jener am meisten Beachtung, welcher einen Theil des *Light-House Cliff* zu *Cromer* betraf, da, wo das Ufer eine fast senkrechte Wand von 250 F. Höhe zeigt; das Material dieses Bruches bildet jetzt ein Vorgebirge von 12 Morgen Ausdehnung, das auf mehrere Yards in die See sich erstreckt. Die Oberfläche dieses Vorgebirges hat ein zerrissenes Aussehn. Der untere Theil der Wand hatte sich am weitesten fort bewegt. Die Entblöfsung gab Gelegenheit, das Lagerungs-Verhältnifs einer Menge fossiler Bäume genauer zu untersuchen; besonders war dies im O. und im W. der Stadt *Cromer* der Fall. Der befragte unterirdische Wald macht ein, etwa 4 F.

J. 1829. 20

mächtiges, Lager aus, von vegetabilischen Ueberbleibseln, Thon und Sand zusammengesetzt; Farbe und Dichtigkeit der Massen wechseln je nach dem Vorherrschenden Eisen-haltiger oder pflanzlicher Materialien. Die Stämme wurden so nahe an einander getroffen, wie dies gewöhnlich in Wäldern der Fall. Sie schienen noch fest gewurzelt in dem Boden, der dieselben ursprünglich getragen. Ohne Ausnahme sieht man die Bäume in ungefähr anderthalb Fuß Höhe abgebrochen; die Aeste, so wie das Uebrige der Stämme, liegen wagerecht zerstreut umher, und zwischen denselben finden sich dünne Lagen von Haufwerken verwitterter Blätter; von Früchten und Saamen-Gefäßen wurde nichts bemerkt. Die Bäume waren vorzüglich Tannen, nur hin und wieder traf man einige Ulmen und Eichen, alle erschienen plattgedrückt durch die überliegenden Alluvial-Schichten. Von organischen Resten fand man nur den Schädel eines, dem Hirsche zunächst stehenden, Thieres; in der Nähe kamen Gebeine von Elephant u. s. w. vor, die wahrscheinlich aus diesem Lager weggespült worden. — Das allgemeine Niveau der Schicht, welche die Baumstümpfe trägt, ist einige Fuß über dem Hochwasser-Stande

In der Sitzung der geologischen Gesellschaft zu London, am 2. Mai 1828, wurde ein Bericht des Lieutenants W. GLENNIE, aus Mexiko, unter dem 6. Mai 1827 erstattet, im Auszuge vorgelesen; er betraf die Bestei-

gung des *Popocatepetl* *. (*Philos. Magaz.*; June, 1828, p. 449.) Die, unter einander keineswegs übereinstimmenden, Nachrichten, über die vulkanische Beschaffenheit des befragten Berges, erregten bei dem Verf. den Wunsch, sich durch Selbst-Ansicht über seine gegenwärtige Beschaffenheit zu belehren. Er bestieg denselben im April 1827 vom Dorfe *Ameca* aus, das in der Provinz *Puebla*, am nordwestlichen Fusse des Feuerberges, in einer Seehöhe von 8216 F. liegt, 14 Meilen von *Mexiko* entfernt. Das Berg-Gehänge ist, bis zu einer Höhe von 12,693 F., dicht bewachsen mit Fichten; weiter aufwärts findet man keine Vegetation mehr. Der Boden bestand, bis zu beträchtlicher Tiefe, aus lockerem, schwarzem Sande, auf welchem zahllose Trümmer von Basalt und schwarzem Bimssteine zerstreut lagen. In größerer Höhe treten verschiedene vorspringende Rücken auf, aus über einander gelagerten losen Basalt-Bruchstücken bestehend; steile Abhänge, von 6 bis 700 F., machten das Ansteigen sehr beschwerlich, und nur eine Schlucht gestattete weiteres Vorschreiten, allein auch hier drohte Gefahr durch die Fels-Trümmer, welche ohne Unterlaß aus dem Krater über die Oberfläche des schwarzen, losen Sandes hinabrollten. Nach zwölfstündiger großer, nicht unterbrochener Anstrengung wurde die höchste Stelle des Berges, auf der Westseite des

* S. Zeitschrift, 1828, S. 805. Die Quelle, aus welcher wir obige Nachricht entlehnen, ist verlässiger als jene, die uns früher zu Gebote stand, und wir gestatten uns, bei dem Interesse des Gegenstandes, noch einmal darauf zurückzukommen.
d. H.

Kraters, erreicht, 17,884 F. über dem Meere; das Thermometer hatte 39 bis 33° F. — Die Ebene von Mexiko lag in dichtem Nebel, und die einzigen, um 5 Uhr Nachmittags sichtbaren, Gegenstände waren die Vulkane von *Orizaba* und *Iztaccihuatel*. Der Feuerschlund des *Popocatepetl* scheint eine Meile im Durchmesser zu haben; sein ungleich mächtiger Rand senkt sich gegen Osten. Die Wandungen des Innern bestehen aus Felsmassen von vielen senkrechten Klüften durchzogen, die theilweise mit schwarzem Sande angefüllt waren. Vier wagerechte, kreisförmige Mauern von verschiedener Farbe sah man im Krater, aus dessen vertikalen Wänden mehrere kleine Rauchsäulen emporstiegen, die stark nach Schwefel rochen. Das Getöse hielt ohne Unterlaß an, und war jenem gleich, das man, während eines Sturmes, nicht fern vom See-Ufer wahrnimmt; in Zwischenräumen von 2 bis 3 Minuten verstärkte sich der Schall, worauf Anschleuderungen von Steinen verschiedenen Volumens folgten, wovon die kleinen in die Schlucht fielen, deren vorhin gedacht worden, während die größeren in den Krater selbst hinabstürzten.

VON ADOLPH BRONGNIART'S *histoire des végétaux fossiles* sind die zwei ersten Hefte bereits erschienen. Zwei Bände, jeder zu sechs bis sieben Lieferungen, sollen das ganze Werk umfassen. Die Lieferungen erscheinen von zwei zu zwei Monaten, je 15 lithographirte Abbildungen etwa, nebst dem zugehörigen Texte enthaltend, im Subskriptionspreise zu 13 Francs. Die zwei bereits fertigen Lieferungen enthalten auf 136 Seiten und 28 Tafeln, au-

ber der Einleitung, Beschreibung und Abbildung von
 61 fossilen Pflanzenarten (nebst denen von einigen leben-
 den, zur Vergleichung); nämlich: I. aus der Klasse der
Agamen: 3 *Confervites* und 36 *Fucoides*, welche wieder zu
 verschiedenen Subgeneribus gehören; II. aus der Klasse der
Cryptogamae cellulares: 2 *Muscites*; III. aus der Klasse
 der *Cryptogamae vasculares*: 5 *Equiseta* und 15 *Calamites*
 Die nachfolgenden Vegetabilien werden in
 die Klassen IV. *Phanerogamae gymnospermae*, V. *Ph. angiospermae monocotyledones*, VI. *Ph. angiospermae dicotyledones* zerfallen. Seit zehn Jahren hat der Verf. an
 Material zu diesem Werke gesammelt. Niemanden stehen
 reichere Hilfsquellen, als ihm, zu Gebote. Die Sammlungen,
 die Reisenden, die Bergwerks-Administrations-Chefs
 von ganz Frankreich konzentriren sich in Paris. Die eigenen
 gelehrten Reisen des Verfassers und seines vortrefflichen
 Vaters durch Frankreich, Italien, Deutschland und Schweden,
 seine dort, wie in England, angeknüpften Verbindungen
 haben ihn in Besiz einer ganz enorm reichen Sammlung
 vegetabilischer Reste gesetzt. Die Vortrefflichkeit seiner früheren
 Arbeiten mußten alle Freunde der Wissenschaft antreiben,
 ihm an Material zu dieser Unternehmung zuzustellen,
 was immer in ihren Kräften stand. Nur ausnahmsweise
 werden solche Gewächse mit aufgenommen, welche der Verf.
 nicht selbst gesehen und untersucht hätte. Alle Zeichnungen
 sind daher Original-Zeichnungen, und mit aller wünschenswerthen
 Genauigkeit und Schönheit ausgeführt. So wird dadurch einem
 großen Bedürfnisse der Wissenschaft abgeholfen, und es wäre
 zu wünschen, daß die Werke von BRONGNIART und von STERNBERG
 die allgemeinen Depositorien der Beschreibungen und Abbildungen
 aller fossilen Pflanzen würden. — Die Blätterzweige des unlängst
 in dieser Zeitschrift beschriebenen *Cupressus Ullmanni*, werden
 hier mit zu *Fucoides Brardii* gerechnet. — Wir erlauben uns
 nur den Wunsch, wo Individuen einer Art aus verschiedenen
 Lokalitäten abgebildet werden, daß die Lokalität auch für
 jedes Individuum besonders angegeben werden möge. (Eingesendet.)

Neuere Analysen mineralischer Körper.

Arsenikglanz, von *Marienberg*, = Arsenik 96,7
Wismuth 8,001. (KERSTEN, SCHWEIGER's Jahrb. d. Chem. XXIII, 377.)

Brochantit, von *Rezbanya* in *Siebenbürgen*
= Kupferoxyd 62,626, Zinnoxid 8,181, Bleioxid 0,0
Schwefelsäure 17,132, Wasser 11,887. (MAGNUS, FOR-
CHENDORFF's Ann.; 1828, Nro. 9, S. 141.)

Bronzit:

a. Vom *Stempel*, bei *Marburg*, = Kiesel 57,19
Talk 32,669, Kalk 1,299, Eisen-Oxydul 7,461, Mangan-
Oxydul 0,349, Thon 0,698, Wasser 0,631.

b. Aus dem *Ultenthal* in *Tyrol*, = Kiesel 56,81
Talk 29,677, Kalk 2,195, Eisen-Oxydul 8,464, Ma-

* Das Mineral findet sich mit Malachit und Kupferlasur auf einem Bleiglanze, der ganz mit Roth-Kupfererz gemengt und sehr Selen-haltig ist. Seine Winkel stimmen mit jenen, welche LEVY für den Brochantit angibt, nicht ganz überein.

gan-Oxydul 0,616, Thon 2,068, Wasser 0,217. (FR. KÖHLER, POGGENDORFF's Ann.; XIII, 111.)

Diallag:

a. Metallisirender, von der *Baste*, = Kiesel 52,064, Talk 17,743, Talk 17,810, Eisen- und Mangan-Oxydul 1734, Thon 2,571, Wasser 1,078.

b. Dergleichen aus dem *Salzburgischen*, = Kiesel 14,338, Kalk 18,284, Talk 15,692, Eisen- und Mangan-Oxydul 8,230, Thon 4,388, Wasser, 2,107.

c. Dergleichen aus dem *Toskanischen*, = Kiesel 53,200, Talk 19,088, Talk 14,909, Eisen-Oxydul 8,671, Mangan-Oxydul 0,380, Thon 2,470, Wasser 1,773.

d. Krystallisirter, von der *Baste*, = Kiesel 53,739, Talk 25,093, Kalk 4,729, Eisen-Oxydul 11,510, Mangan-Oxydul 0,233, Thon 1,335, Wasser 3,758. (FR. KÖHLER, POGGENDORFF's Ann.; XIII, 101.)

Domit, vom *Puy-de-Dôme*, = Kiesel 51,000, Thon 24,000, Talk 7,820, Kalk 2,060, Eisen-Peroxyd 340, Manganoxyd 0,640, Kali 4,660, organische Materie, Spur, Verlust 1,480. (J. GIRARDIN, *Journ. de Pharm.*; Decembre, 1828, p. 601 ect. *.)

* Die Resultate dieser Zerlegung des erdigen Trachyts weichen wesentlich ab von jenen, welche VAUQUELIN bei Analysirung des Domits vom *Sarcoui* fand: Kiesel 91,00, Eisen, Thon und Talk 2,50, Salzsäure, thierische Materie und Wasser 5,50. — Da übrigens bei Gelegenheit des Berichtes über GIRARDIN's analytische Arbeit abermals: „*Raubschlossel, près de Weinheim, dans le Bergstrass*“ als Fundort von Trachyten genannt wird, — eine irrige Angabe, die von uns bereits zu wiederholten Malen gerügt worden — so erlauben wir uns, das mineralogische Publikum auf die jetzt so

Weißer Eisensinter *, von *Freiberg*. = Arseniksäure 30,25, Eisenoxyd 40,45, Wasser 28,50. (KERSTEN, SCHWEIGER's Jahrb. d. Chem.; XXIII, 176.)

Fahlunit:

a. Unkrystallisirter, von der *Erich-Matts-Grube*, = Kiesel 43,51, Thon 25,81, Eisenoxyd 6,35, Talk 6,53, Mangan-Oxydul, mit Eisenoxyd gemengt 1,72, Natron 4,45, Kali 0,94, Kiesel-haltige Flußssäure 0,16, Kalkerde, Spur, Wasser 11,66.

b. Schwarzer krystallisirter, vom *Terra-Nova-Schacht* in der *Fahlun-Grube*, = Kiesel 44,60, Thon 30,10, Talk 6,75, Eisen-Oxydul 3,86, Mangan-Oxydul, etwas Eisen-haltig, 2,24, Kalk 1,35, Kali, mit einer Spur von Natron, 1,98, Wasser und eine Spur Kiesel-haltiger Flußssäure 9,35.

c. Dunkelgrauer krystallisirter, von der *Luisen-Grube* (*Terra-Nova-Schacht?*) bei *Fahlun*, = Kiesel 44,95, Thon 30,70, Eisen-Oxydul 7,22, Talk 6,04, Kalk 0,95, Mangan-Oxydul 1,90, Kali 1,38, Wasser, mit Spuren Kiesel-haltiger Flußssäure, 8,65. (Graf TROLLS-WACHTMEISTER, *K. Vet. Acad. Handl.*; 1827, 1; und POGGENDORFF's Ann.; XIII, 70.)

sehr verbreiteten geognostisch-petrefaktologischen Sammlungen des hiesigen Mineralien-Komptoirs zu verweisen. No. 103 in der 1. und 2. Lieferung ist der vermeintliche Trachyt; man wird alle charakteristischen Merkmale eines ausgezeichneten Feldstein-Porphyr's nicht verkennen.

d. H.

- * Im Vorkommen die Verhältnisse des braunen Eisensinters theilend, mit dem das Mineral, die Farbe und den fehlenden Gehalt an Schwefelsäure abgerechnet, übereinstimmt.

Lepidolith (Lithion - Glimmer), von *Rozena*,
 = Kiesel 49,08, Thon 34,01, Talk 0,41, Kali 4,19,
 Lithion 3,58, Manganoxyd 1,08, Flußsäure (mit einer
 Spur Phosphorsäure) 3,50 *. (*KRALOVANZKY*, *SCHWEIGER's*
Jahrb. d. Chem.; 1828, Heft 10, S. 230.)

Neues gelbliches Mineral (Weifsit),
 von *Fahlun* **, = Kieselsäure 53,69, Thon 21,70, Talk
 8,99, Eisen-Oxydul 1,43, Mangan-Oxydul 0,63, Kali
 4,10, Natron 0,68, Zinkoxyd 0,30, Wasser (mit einer
 Spur von Ammoniak) 3,20, Kalk (Spur). (*TROLLE-WACHT-
 MEISTER*, *K. Vet. Acad. Handl.*; 1827, und *POGGENDORFF's*
Ann.; 1828, Nro. 6, S. 371.)

Platin, von *Nischnei-Tagilsk* im *Ural*, = Platin
 83,07, Rhodium 0,59, Palladium 0,26, Iridium 1,91,
 Eisen 10,79, Kupfer 1,30. (*G. OSANN*, *POGGENDORFF's*
Ann.; 1828, Nro. 6, S. 283.)

Platin, von *Nischnei-Tagilsk*, in unmagnetischen
 Körnern, = Platin 78,91, Iridium 4,97, Rhodium 0,86,

* Der Verlust von 4,15 würde wohl größten Theils als Wasser
 zu berechnen seyn.

** Fundort die *Erich-Matts-Grube*. Vorkommen in Nieren,
 ungefähr von Haselnufs-Größe, in einem grauen Chloritschiefer.
 Verworren (?) blätterige Textur, mit Spuren von Kry-
 stallform; welche ein schiefes Rhomboidal-Prisma zu seyn
 scheint; die größeren Massen ohne bestimmte Gestalt und
 Blätter-Gefüge, zeigen einen vom Ebenen zum Grohkörnigen
 sich neigenden Bruch. Aschgrau ins Braune. Strichpul-
 ver weiß. Ritzt Glas, ritzbar durch den Stahl. Zwischen
 Perlmutter- und Wachsglanz. — Das Mineral soll mit *HAR-
 MANN's* schaaligem Triklasit übereinkommen. (*POGGENDORFF*,
a. a. O., Nro. 9, S. 190.)

Palladium 0,28, Eisen 11,04, Kupfer 0,70, Osmium-Iridium 1,96.

Dasselbe, daher, in magnetischen Körnern, = Platin 73,58, Iridium 2,35, Rhodium 1,15, Palladium 0,30, Eisen 12,98, Kupfer 5,20, Ungelöstes (Gemenge von Osmium-Iridium in Körnern und Flitterchen, nebst Sandkörnern) 2,30.

Dasselbe, von *Barbacoas* in *Antioquia*, = Platin 81,30, Rhodium 3,46, Iridium 1,46, Palladium 1,06, Osmium 1,03, Kupfer 0,74, Eisen 5,31, Quarz 0,60, Kalk 0,12. (BERZELIUS, a. a. O., 1828, Nro. 8, S. 564.)

Wismuthblende *, = kohlsaures Wismuthoxyd 58,8, arseniksaures Wismuthoxyd 2,2, kieselsaures Wismuthoxyd 23,8, Arseniat von Kobalt-, Kupfer- und Eisenoxyd 5,9, Bergart 9,1. (HÜNZFELD, SCHWEIGER'S Jahrb. d. Chem.; XXIII, 85.)

* In Folge der chemischen Untersuchungen und Berechnungen kann dieß Fossil wohl nur ein Gemenge von kohlsaurem arsenik- und kieselsaurem Wismuthoxyd und den übrigen Arseniaten seyn, wenn nicht vielleicht das kohlen- und kieselsaure Wismuthoxyd in chemischer Beziehung zu einander stehen.

Mineralien - Handel.

Seitdem man angefangen, beim Studium der Geognosie besondere Rücksicht auf die, in den Felsarten so häufig enthaltenen, versteinerten Reste organischer Körper zu nehmen, um mittelst derselben das relative Alter der Formationen zu bestimmen, ist deren Kenntniß jedem Geognosten höchst wichtig geworden. — Aber nichts war bis jetzt schwieriger, als zum Besitze von Petrefakten-Sammlungen zu gelangen. Wir glauben uns daher die Freunde der Wissenschaft zu verpflichten, indem wir hierdurch anzeigen, daß bei uns stets:

Sammlungen von Versteinerungen

entweder nach der Altersfolge der Felsarten geordnet, — wobei besonders darauf gesehen wird, daß die Versteinerungen nicht fehlen, welche gewisse Felsarten charakterisiren, — oder nach irgend einem petrefaktologischen Systeme, — wobei Haupt-Rücksicht auf Gattungen und Arten Statt hat, zu erhalten sind. Vorräthig sind gegenwärtig folgende Sammlungen:

- a. zu 100 Stücken fl. 53. rheinl., oder Rthlr. 19.
12 gGr.
- b. zu 200 St. fl. 77. rheinl., oder Rthlr. 45.
12 gGr.
- c. zu 500 St. fl. 110. rheinl., oder Rthlr. 65.
- d. zu 400 St. fl. 150. rheinl., oder 88 Rthlr.

Unsere Kataloge, welche gratis zu haben, enthalten das spezielle Verzeichniß unserer Vorräthe von einzelnen Versteinerungen, nebst Beifügung der wichtigsten Synonymen.

Briefe und Gelder erbitten wir postfrei. Auch haben wir, zur größeren Bequemlichkeit des Publikums, die Einrichtung getroffen, daß obige Gegenstände durch sämtliche Buchhandlungen Deutschlands, welche ihre Aufgaben bei dem Hrn. J. C. B. MoHR dahier zumachen belieben, jedoch auf eigene Gefahr und Kosten, von uns bezogen werden können.

Heidelberger Mineralien-Komptoir.

Zur Nachricht für Mineralogen *.

Seit längerer Zeit mit der Erforschung der geognostischen Verhältnisse eines Theiles von West-

* Das Unternehmen, von welchem hier die Rede, verdient jede Empfehlung. Hr. Dr. KLIPSTEIN hat die Güte gehabt, mein Gebirgsarten-Kabinet mit den in-

Deutschland beschäftigt, widmete der Unterzeichnete bisher seine besondere Aufmerksamkeit den Gebirgs-Gruppen des *Vogels-Gebirges*, der *Wetterau* und des *Odenwaldes*. Von ihm angeordnete, möglichst vollständige geographisch-mineralogische Sammlungen dieser Gegenden, erhielten den Beifall ausgezeichneter Naturforscher, und es wurde ihm schon früher von Einigen derselben der Wunsch eröffnet, in Besiz dieser, an oryktognostischen, vorzugsweise aber an geognostischen Seltenheiten so reichen, Sammlungen gesetzt zu seyn.

Um den wiederholten Anfragen, welche in dieser Beziehung von verschiedenen Seiten her neuerdings an mich gelangten, Genüge zu leisten, erbieth ich mich zur Veranstaltung von Sammlungen der genannten Gebirge gegen Ersaz des Aufwandes. Derselbe würde sich, wollte man die Sammlungen für nur wenige Interessenten aufbringen, zu hoch belaufen. Zur Erleichterung für jeden einzelnen habe ich es daher vorgezogen, eine Subskription zu eröffnen.

Das Interesse, welches an der geognostischen Beschaffenheit eines Gebirges genommen wird, kann

interessantesten Beiträgen zu bereichern, und jedes einzelne Handstück zeugt für die Kenntnisse des Sammlers, wie für seinen reinen Geschmack in der Auswahl der Exemplare.

d. H.

von verschiedenen Rücksichten geleitet werden. Hauptsächlich aber geht daselbe entweder von einem allgemeinen Gesichtspunkte aus, oder es knüpft sich mehr das Verlangen einer Detail-Kenntniß daran. Um hiernach verschiedenen Anforderungen entsprechen zu können, werde ich den Sammlungen eine abweichende Ausdehnung ertheilen — und zwar in folgender Abstufung:

1. Größter Umfang, nach der Vollständigkeit, in welcher man sie in geographischer Ordnung hier aufgestellt findet. Die Reihenfolge des *Odenwaldes* enthält ungefähr 600, die des *Vogels-Gebirges* und der *Wetterau* 800 Nummern.
2. Mittlerer Umfang: *Odenwald* 300, *Vogels-Gebirge* und *Wetterau* 400 Stück.
3. Geringster Umfang: *Odenwald* 150, *Vogels-Gebirge* und *Wetterau* 200 Stück.

Die Auswahl der Sammlungen ist so getroffen, daß sie im Verhältniß dieser verschiedenen Abstufungen geeignet sind, als mehr oder weniger umfassende Belege zu einem geognostischen Gemälde dieser Gegenden zu dienen. Alles, ihren wissenschaftlichen Werth Fördernde, wurde daher nach Kräften beachtet. Den geognostischen Suiten sind nicht allein die bezeichnendsten einfachen Mineral-Substanzen, je nachdem sie auf allgemeinen oder besonderen Lagerstätten verbreitet erscheinen, eingereiht, sondern sie werden auch von den vorkommenden Petrefakten begleitet. Eine ausgezeichnete

Reihenfolge der letzteren enthält die Sammlung des *Vogels-Gebirges* und der *Wetterau*. Dieselbe gibt ein für sich bestehendes Ganzes ab, und bleibt getrennt von der des *Odenwaldes*. Jeder derselben liegt, nebst einer geognostischen Karte, ein, etwa 50 Bogen umfassender, erläuternder Katalog bei. Eine, mehr Aufschluss bietende, geognostische Schilderung dieser Gegenden mit Kupfern und Karten, wird in mehreren Abtheilungen späterhin nachgeliefert.

Für die Musterstücke der Fels-Gesteine werde ich das Format eines Rechteckes von 12 Quadratzoll rheinisch beibehalten, — jedoch jede zu wünschende, davon abweichende Dimension berücksichtigen.

Angehend den Preis der Sammlungen, so bin ich bei nur wenigen Interessenten genöthigt, für 100 Stück, denselben auf 3 Louisd'or festzusetzen. Eine bedeutende Herabsezzung dieses Betrags wird Statt haben, wenn eine größere Anzahl von Subskribenten das Unternehmen begünstigt.

Die Herren Mineralogen u. s. w., welche gesonnen sind auf die beiden Sammlungen, oder auf eine allein zu unterzeichnen, werden gebeten, ihre Bestellungen, so weit es die Einrichtung der Posten gestattet, portofrei, entweder direkt an mich, oder an folgende Buchhandlungen einzusenden: WOLFF'sche in *Augsburg*, MITTLER'sche in *Berlin*, IRNNI'sche in *Bern*, MARCUS'sche in *Bonn*, MAX und Comp. in *Breslau*, BRUMMER in *Kopenhagen*, ARNOLD'sche in *Dresden*, LINDAUER'sche in *München*, LÜFLUND und Sohn in *Stuttgart*, KÖRNER, Sohn, in *Frankfurt am Main*, GEROLD'sche in *Wien*, LUCHTMANN'S. und J. in *Leyden*.

Darmstadt, im März 1829.

Dr. A. KLIPSTEIN.

Mineralogisch-litterarische Anzeigen.

1. *Essai sur les modifications apportées à la conformation de la terre depuis sa création. Par J. D Paris; 1828.*
 2. Die Mineralogie in sechs und zwanzig Vorlesungen. Ein Lehrbuch für Berg-, Forst-, Real- und polytechnische Schulen, Gymnasien und zum Selbststudium von D. C. FR. AL. HARTMANN. Mit 358 Holzschnitten. Ilmenau; 1828.
 3. Leitfaden zur chemischen Untersuchung der Naturkörper für Alle, welche die praktische Chemie auf Wissenschaft, Künste und Gewerbe anwenden, als Pharmazeuten, Mineralogen, Metallurgen u. s. w., den neuesten Erfahrungen und besten Methoden gemäß, wie auch nach einem neuen erprobten Plane bearbeitet und mit eigenen Erfahrungen vermehrt von Dr. Du MÉNIL. Zwei Bände. Gotha; 1829.
 4. *Mémoires géologiques et métallurgiques sur l'Allemagne, comprenant le gisement, l'exploitation et le traitement des minerais d'étain de Saxe ect. Par MANÈS. Paris; 1828.*
 5. *Traité de Géognosie, ou exposé des connoissances actuelles sur la constitution physique et minérale du globe terrestre. Par D'AUBUISSON DE VOISINS. Nouvelle édition. Tome I. Paris; 1828.*
 6. Chemische Abhandlung über das Lithium. Von L. KRA-LOVANSZKY. Wien; 1827.
 7. *A practical treatise on the use of the Blowpipe in chemical and mineral analysis ect. by J. GRIFFIN. Glasgow; 1827.*
 8. *Observationes geologico-geographicæ de naturalibus soli in Germania formis, scriptæ a G. B. MENDELSSOHN. Kilia; 1828.*
 9. F. G. KÖHLER, *de nonnullis Diallagi varietatibus, dissertatio inauguralis. Marburgi; 1828.*
-

N a c h t r a g
 z u d e n B e m e r k u n g e n
 ü b e r d i e
 f o s s i l e n R e s t e a u s d e r F a m i l i e
 d e r T u b i k o l e e n .

V o n

Herrn Professor H. BRONN.

Wir haben früher (Jahrg. 1828, I, S. 1 bis 6, dieser Zeitschrift) nachzuweisen versucht, wie die verschiedenen Geschlechter dieser Familie durch Uebergänge so in einander greifen, daß es nach unserem jezzigen Wissen schwer erscheine, Grenzlinien zu ziehen. Wir haben namentlich SPENGLER's und DESHAYES's Beobachtung wiederholt, daß die *Gastrochaena* bald ohne selbstgebildete Röhre vorkomme, bald als *Fistulana*, bald als *Teredo*, ob schon durch die Schaaalenform von letzterer etwas abweichend, und sich der *Teredina* nähernd, nur

J. 1829.

dafs die Klappen an der Röhre nicht fest gewachsen sind. DESHAYES aber hat den Charakter der *Teredina* mehr beschränkt und nachgewiesen, dafs die Schaafe ganz mit jener von *Pholas* übereinstimme (in *Coquill. d. environs de Paris*; I. livr. 1824; p. 17 — 19).

BROCCHI's *Pholas rugosa* ist, wie aus dessen Abbildung erhellt (Taf. XI, Fig. 12), eine eigentliche *Pholas*. Die Exemplare jedoch, welche ich von Castell'-Arquato mitgebracht, lassen nicht zu, die Schaafe aus einander zu nehmen, und mit der Genauigkeit zu untersuchen, wie BROCCHI gethan. Dagegen finde ich die zwei Schaafe-Stücke am Unterrande, die er bei Fig. 12, c. hat ausfallen lassen, fest mit den beiden Klappen verwachsen, und nur durch gröfsere Glätte verschieden. Diese Schaafe liegt nun in einer birnförmigen Scheide von blätteriger Kalk-Masse, ähnlich der der Schaafe selbst, und eine birnförmige Höhle von einem nicht harten Steine ausfüllend, aus welchem sie sich auslöst, wenn man ihn zerschlägt. Das dünnere Ende mündet an der Oberfläche aus, und ist mit vorzüglich dicker Wandung versehen. Die innere Oberfläche dieser Scheide scheint sich längs des Schlofsrandes etwas fester an die Schaafe anzulegen, und ist dort stets schwer davon zu trennen. Sie scheint dort die akzessorische Klappe zu bilden, aber ohne bestimmte Begrenzung. Der ganz innere Raum ist mit blauer mergeliger Masse ausgefüllt, welche nicht ausgelöst werden kann. — Das stumpfe Ende ist ganz ge-

geschlossen. Wie also DESHAYES's *Teredina* von einer *Pholas* gebildet wird, so bildet hier eine *Pholas* auch eine *Fistulana*, und diese Art ist es wahrscheinlich, welche LAMARK *F. Pyrum* genannt hat. So scheint es, daß beide Geschlechter: *Fistulana* wie *Teredina*, theils von *Gastrochaenen*, theils von *Pholaden* gebildet werden. *Teredo* ist durch seine Schaafe genügend charakterisirt. *Aspergillum* und *Clavagella* werden genauer zu untersuchen bleiben. Sie scheinen eigenthümlich. Wirft man jedoch einen Blick auf BROCCHI's *Clavagella echinata*, so ist auffallend: 1. daß bald keine, bald eine, bald beide Klappen mit der Scheide verwachsen seyen; 2. daß die Schaafe von verschiedenen Geschlechtern, *Mya*? und *Venus* LINN. herrühren; 3. daß die letzte dieser Arten, BROCCHI's *Venus eremita* (*Petricola* LAM.), auch in Höhlen ohne Scheide vorkommen; 4. daß ihre beiden Klappen, mit der Scheide verwachsen, durchlöchert, und die Löcher theilweise wieder mit Kalk-Masse und röhrenförmigen Fortsätzen selbst innen verschlossen waren; 5. daß die Röhrrchen sich auf der einen Seite, und namentlich auf der mehr verwachsenen Klappe befanden.

Es wird nichts über die Stellung der Röhrrchen bei den andern Exemplaren angegeben. Aus den drei letzten Beobachtungen schlossen wir, daß diese *Venus eremita* durchaus nicht das röhrenbauende Thier gewesen seye, sondern daß ihre leere, verlassene, schon zerbrochene Schaafe erst von irgend einer andern Muschel nur zur Bildung der Scheide mit verwendet worden seye. Dagegen scheinen die Schaafe der zwei *Mya*-Arten mehr mit jenen übereinzustimmen, die auch DESHAYES von seiner *Clavagella Brongniarti* abgebildet hat.

Geognosie der *Ponza*-Eilande.

Von

Herrn G. POULETT SCROPE.

(*Transact. of the geol. Soc. of London; sec. Ser.; Vol. II, P. 2, p. 195.*)

(Fortsezzung. S. März - Heft S. 189.)

Palmarola.

Das hohe und felsige kleine Eiland liegt ungefähr $4\frac{1}{2}$ Meilen im W. von *Ponza* und, in paralleler Richtung mit dieser Insel. Die Länge beträgt kaum zwei Meilen, und die Breite ist sehr ungleich. Wie *Ponza*, so scheint auch *Palmarola* viel von seiner ursprünglichen Ausdehnung verloren zu haben. Vereinzelte Gruppen schroffer Felsen erstrecken sich auf beträchtliche Weite vom nördlichen und südlichen Ende der Insel. Auf der westlichen Seite steigen drei bis vier ähnliche Massen, geschieden von dem

Eilande, zu grosser Höhe empor. Alle Erscheinungen sprechen für die gewaltsame Abnahme, welche die Insel, zumal an ihrer westlichen Küste, erleidet; hier ist die Brandung vorzüglich heftig, und *Palmarola* wird in nicht langer Zeit in zwei gleiche Theile geschieden erscheinen. — Die nördliche Höhe hat eine Dom-Gestalt, im Umriss ähnlich der *Montagna della Guardia* auf *Ponza*. — *Palmarola*, obwohl mit Waldung überdeckt, ist weder bewohnt, noch angebaut; das Pflanzen-Wachsthum, begünstigt durch klimatische Verhältnisse und den Reichthum des Bodens, ist höchst üppig. Myrthen, Zwergpalmen, wilde Feigenbäume gedeihen hier trefflich; fast jede Kluftwand sieht man bekleidet mit *Cytisus*, *Genista* u. s. w.

Die steilen Ufer lassen das nämliche plötzliche und regellose Auftreten von prismatischem Trachyte und von halb verglasten Konglomeraten, wie auf *Ponza*, wahrnehmen. Auch hier verläuft sich das Konglomerat überall, wo dasselbe in Berührung kommt mit dem prismatischen Trachyte, allmählich in dunkelgrünen Pechstein. Spuren von kieseligem Trachyte, auf *Ponza* so häufig, waren in *Palmarola* nirgends wahrnehmbar; hin und wieder aber wird der prismatische Trachyt höchst Kiesel-haltig, und man sieht denselben Band-artig gestreift in den mannichfachsten Nuanzen von weiss, gelb, blau und braun. Diese Zonen wechseln an Dichtigkeit nach dem Verschiedenartigen ihres Kiesel-Gehaltes. Ihre Wellen-ähnlichen Windungen und Biegungen glei-

chen denen des Glimmerschiefers und Gneisses. Alles deutet darauf hin, daß diese Streifen dadurch entstanden sind, daß das Gestein einst in halb flüssiger Beschaffenheit gewesen, nachdem eine theilweise Scheidung des reinen Feldspath-Gehaltes von der gemengten kieseligen Basis Statt gehabt hatte.

Diese Art von Trachyt setzt den größeren Theil der Insel zusammen; auch alle dieselbe umgebenden vereinzelter Felsmassen bestehen daraus. Wahrscheinlich wurde die Trennung durch Zerstörung des dazwischen befindlich gewesenen Konglomerates bewirkt. Säulenartige Absonderungen, in größerem Mafsstabe als die auf *Ponza* vorhandenen, sind sehr häufig. Auf der Nordseite bilden sie prachtvolle Reihen von 100 bis 200 F. Höhe. Manche Säulen erscheinen gegliedert. Durch Einwirkung der Meeres-Brandung entstanden verschiedene Höhlen, zwar nicht sehr geräumig, aber auffallend, durch das Seltsame ihrer architektonischen Gestalten; sie haben Aehnlichkeit mit der *Fingals-Grotte*.

Durch das Ungleiche in der Zersezungsweise dieser Felsarten, indem die feldspathigen Lagen schneller zerstört werden, entsteht hin und wieder das Ansehn von Schiefer-Gefüge.

Die höchsten Felsrücken des nördlichsten Theiles von *Palmarola* bestehen ganz aus prismatischem Trachyte. Sie ruhen auf Gesteinen von verschiedenartiger Natur. Gegen Osten bildet das bekannte weißse Konglomerat mit Bruchstücken verglasten Trachytes die Unterlage; Umwandlungen in grünli-

die Pechstein-Massen haben auch hier Statt, und die Uebergänge in röthlichgelben, halb verglasten Trachyt sind ganz unmerklich. An der entgegengesetzten Bergseite sieht man den prismatischen Trachyt von Massen ähnlicher Natur durch eine dazwischen tretende, fast senkrechte Ablagerung von dunkelgefärbtem Perlsteine geschieden; sie hat 25 bis 50 F. Mächtigkeit, und verliert sich nach und nach in die begrenzenden Felsarten. Wahrscheinlich ist der Perlstein Folge erlittener Aenderungen, die beim Kontakt mit den nahen trachytischen Gesteinen eingetreten. Der prismatische Trachyt hat sein Säulenartiges Abgesondertseyn verloren; allein die Zonenförmige Struktur ist ihm geblieben. Der Perlstein zeigt die nämlichen parallelen, oft gekrümmten Blätter-Lagen, und es ist ihnen sogar ihr Parallelismus, in Beziehung auf das unveränderte Gestein, verblieben. Zahlreiche, sehr dünne Pechstein-Lagen geben dem Perlsteine ein Band-artiges Aussehn, so, daß er manchem Obsidiane ähnlich wird, und sein Bruch ist muschelrig. In den, dem prismatischen Trachyte zunächst befindlichen, Theilen der Ablagerung sind die Zonen gewunden und regellos gekrümmt; sie enthalten größere und kleinere Massen und Körner schwarzen glasigen Pechsteines.

Die Süd-Hälfte von *Palmarola* besteht hauptsächlich aus lockeren, geschichteten Konglomeraten oder Tuffen. Aus Lagen solcher Art ist besonders ein hoher Fels, der nach SO. emportritt, zusammengesetzt; er zieht vom Kap *di Vardella* bis zur

Punta di Mezzo-giorno. Die Ablagerungen ruhen überall auf der regellosen Oberfläche des prismatischen Trachytes und des ihn begleitenden halb verglasten Konglomerates. Sie tragen den nämlichen Charakter, wie jene von *Ponza*, indem dieselben zum grossen Theile aus zerriebenem Bimssteine bestehen, und, besonders in den unteren Schichten, mächtige Blöcke dieser Substanz (die Schlacke der damit vorkommenden Trachyte), so wie einzelne dichtere Trümmer der nachbarlichen Felsarten enthalten. Unter letzteren findet man hin und wieder Massen von aschgrauem Perlsteine mit eingeschlossenen zahllosen Feldspath-Krystallen.

Z a n n o n e.

Das Eiland liegt in der muthmasslichen Verlängerung von *Ponza*; Felsen-Massen, auf dem Meeres-Boden fortsezzend und durch Sondirungen nachgewiesen, so wie andere, welche über dem Meeres-Spiegel hervorragen, sprechen für solche Annahme.

Die längste Ausdehnung der Insel, aus N. nach S., beträgt kaum eine Meile; ihre Breite misst ungefähr die Hälfte. Das Ganze besteht aus einem zerrissenen Bergrücken, der das nämliche Streichen hat, vom südlichen Ende an allmählich emporsteigt, und gegen N. am *Capo Negro* steil abstürzt. Niederes Strauchwerk bekleidet das Gehänge zu beiden Seiten.

Das Geognostische der Insel verdient besondere Beachtung; über zwei Drittheile der ganzen Masse werden von Trachyt gebildet, der an dem nördlichsten Ende auf Kalkstein ruht.

Der Trachyt zeigt sich ungemein Kiesel-haltig und identisch mit jenem von *La Gabbia* und dem vom nördlichsten Theile auf *Ponza*. Man sieht hier dieselben konkrezionären Verzweigungen von Feuerstein-ähnlichem Ansehn, und einer mehr oder weniger Porphyrt-artigen Struktur, mit weissen, erdigen Theilen. Das Gestein trägt den nämlichen Brekzien-ähnlichen Charakter, und zeigt grosse Mannichfaltigkeit, was Farbe und Gefüge betrifft. Der weisse Trachyt, Quarz-Krystalle umschliessend, ist vorherrschend; aus ihm besteht namentlich die Masse, welche den Kalkstein vom *Capo Negro* unmittelbar überlagert. Der häufig vorkommende Glimmer ist stellenweise, bis zu gewisser Tiefe, zu röthlichem Ocker umgewandelt. Der Feldspath erscheint glänzend, die Grundmasse ungemein kieselig, und vom reinsten Weiss. Die Felsart zeigt sich hin und wieder abgetheilt in verschlungene Gruppen aus regelrechten Säulen von verschiedener Grösse bestehend; mitunter sind übrigens die Prismen auch so klein, wie jene des erdigen Trachytes auf *Ponza*. Das Allgemeine der Gestaltung des Gesteines ist übrigens von auffallender Rauheit, und seine Umrisse sind höchst regellos. Die Zersezzung des Glimmers, die Zerstörung der erdigen Theile, verleihen der Oberfläche ein blasiges und zerfressenes Aussehn.

Möglich ist, daß einige der Säulen-Gruppen, auf der Ostseite des Eilandes, aus erdigem Trachyte bestehen; allein da das Ufer, an den von Trachyt zusammengesetzten Theilen, nur wenige senkrechte Durchschnitte von einiger Ausdehnung zeigt, und der Zugang, durch die ungeheuern Haufwerke losgerissener Blöcke, höchst beschwerlich ist, so läßt sich jedes Gestein der Insel keineswegs leicht mit einiger Sorgfalt untersuchen. Die Begrenzung des Kalkes und des ihn bedeckenden Trachytes ist durch Trümmer - Ueberlagerungen verhüllt. Jene Felsart erscheint blaulichgrau, ist hart, unvollkommen krystallinisch und durchzogen von zahlreichen Kalkspath - Adern. Von Versteinerungen war keine Spur zu sehen. Die Felsart trägt übrigens alle Merkmale von Transizions-Kalk, und scheint dem vom *Monte Circello* zu entsprechen, eine ausgedehnte felsige Masse (einst das Eiland *Circe*, jetzt durch sumpfige Strecken dem Festlande verbunden), *Zanzone* gegenüber, in einer Entfernung von zehn Meilen emporsteigend; *Brocchi* schildert das Gestein vom *Monte Circello* als den gewöhnlichen Apenninen - Kalk und als der Uebergangszeit entschieden zugehörig. Die Kalk-Schichten am *Capo Negro* fallen sehr stark, und streichen aus WNW. in OSO; sie senken sich gegen die Küste *Italiens*.

Die Kalkstein-Trümmer, welche von der Begrenzungs-Stelle mit dem Trachyte herabgefallen sind, unterscheiden sich wesentlich von den am *Capo Negro* anstehenden Gesteinen. Sie sind dunkel röth-

lichgrau, ins Schwarze stechend; in ihnen findet man keine Kalkspath - Adern; die Masse derselben braust nur sehr schwierig mit Säuren auf, und erscheint unter dem Suchglase als bestehend aus einem dichten Aggregate kubischer (? rhomboedrischer) Krystalle, die am vollkommensten ausgebildet im Innern der Risse und der kleinen Höhlungen erscheinen, von denen die Felsart durchdrungen ist. Ohne Zweifel wurde der Kalk bei der Berührung mit dem überliegenden Trachyte auf gewisse Weite zu Dolomit umgewandelt, und Alles weist darauf hin, daß die ganze gewaltige Kalk-Masse durch den emporgetriebenen Trachyt aufwärts geschoben worden sey. Häufige ähnliche Thatsachen, in den *Alpen* nachgewiesen, wo ungeheure Kalk-Massen krystallinisch geworden, und von Magnesia durchdrungen erscheinen, vermittelt des nachbarlichen augitischen Basaltes und einem damit verbundenen sekundären Granite, reden dieser Hypothese das Wort *.

-
- * Man sehe die Arbeiten von L. v. Buch (Taschenb. für Mineral.; XVIII. Bd.). Ich benutze diese Gelegenheit, um zu erwähnen, daß ich Veranlassung gehabt, die vom Grafen MARZARI in *Tyrol* gemachten Beobachtungen als vollkommen wahr zu erkennen; der Granit überlagert einen sekundären, Muscheln-führenden Kalk und einen, mit Gyps verbundenen, Sandstein, wie dies augenfällig wahrzunehmen im *Val di Lavis* bei *Prodazzo*. Die obere Kalk-Ablagerung,

Scoglio della Botte.

Ein erhabener Fels in Pik-Gestalt, welcher voneinzeln über das Meeres-Niveau aufsteigt zwischen *Ponza* und *Ventotiene*. Seine Masse besteht aus Graustein, ähnlich jenem von der *Montagna della Guardia* auf dem zuerst genannten Eilande; die Felsart ist überaus dicht, hart und zähe, von krystallinischem, Granit-artigem Gefüge. Dunkelroth gefärbte Feldspath-Krystalle gehören zu den bezeichnenden Einschlüssen. Nur hin und wieder bemerkt man kleine, unvollkommene Augit-Krystalle. Die Felsmasse erscheint in wenig regelrechte, prismati-

allem Anscheine nach zur Jura-Formazion gehörig, zeigt sich in grobkörnigen Dolomit umgewandelt, so, daß sie ganz das Aussehn des Marmors von *Carrara* erhält. Die unteren Schichten von dem durch Gyps begleiteten Sandsteine und von dem Muscheln-führenden Kalke (wahrscheinlich bunter Sandstein und Muschelkalk), zeigen sich gleichfalls in höherem oder geringerem Grade umgeändert, wo sie sich dem Granite nähern. dieß letztere Gestein verläuft sich in Augit-Porphyr (Basalt), und stellenweise auch in Serpentin. Die ganze Masse scheint, indem sie jene sekundären Schichten durchbrach, aus der Tiefe emporgetrieben zu seyn. Am Rande der Haupt-Masse von Basalt sieht man geringmächtige, basaltische Gänge in dieselben sekundären Gesteine eindringen.

sche Blöcke getrennt. Auf der Oberfläche sieht man einen sehr dünnen schwärzlichen Ueberzug, einem matten Firniss ähnlich; eine Erscheinung, allem Vermuthen nach mit jener übereinstimmend, welche HUMBOLDT auf der Außenfläche granitischer Gesteine an den Katarakten des *Orinoko* beobachtete, und wahrscheinlich Folge lange dauernder Einwirkung von Sonne und Feuchtigkeit.

V e n t o t i e n e.

Die Insel liegt in beträchtlicher Weite gegen O. von der bereits geschilderten Gruppe, ungefähr in derselben Entfernung von *Ponza* und *Ischia*, und in gerader Linie mit beiden Eilanden. Ihre Gestalt ist die eines spizzigen, rechtwinkeligen Dreiecks; die Basis, etwa vier Meilen lang, zieht aus O. nach W., und der stumpfere Winkel ist gegen N. gekehrt. Die Oberfläche neigt sich im Allgemeinen vom Gipfel des *Capo del Arco*, einem rundlichen Vorgebirge, welches das äußerste Ende gegen W. ausmacht; hier findet sich, ausgeweitet in verhärtetem Tuff, ein kleiner Hafen, beinahe der einzige Landungsplatz auf der ganzen Insel, indem dieselbe, nach allen Seiten hin, von senkrechten Felsen begrenzt wird. Der Charakter des Eilandes ist einfach, und entspricht genau jenem von *Procida* und von dem nachbarlichen Gebirge, welche so dicht gruppiert sind im vulkanischen Distrikte zwischen *Neapel*, *Pozzuoli*, *Cumae* und *Amosa*, den Geo-

gnosten unter der allgemeinen Benennung der Phlegräischen Felder bekannt.

Die Insel besteht aus parallelen und wellenförmigen Schichten von gelblichem und braunem Tuffe, der auf einem dichten Graustein-Lager ruht, welches sich am äußersten Ende vom *Capo del Arco*, über 300 F. über das Meeres-Niveau erhebt, gegen O. aber allmählich unter die allgemeine Wasserfläche hinabsinkt. Obgleich das Uebrige des Eilandes nur Tuff aufzuweisen hat, so läßt sich dennoch muthmaßen, daß die erwähnte Graustein-Ablagerung unter Tuff hinzieht und die feste Basis der ganzen Masse ausmacht. Auch tritt der Graustein, welcher auf der Südseite mehr verschwindet, auf der nordwestlichen Seite überall wieder auf. Er hat eine dunkelgraue oder röthliche Farbe, ist feinkörnig und dicht, gibt am Stahle leicht Funken, und enthält kleine eingebackene Krystalle von Feldspath, Augit und Glimmer. Der obere Theil der Masse auf dem *Capo del Arco* ist blasig und sogar schlackig. Nach der Teufe zu sieht man das Gestein in regellose Blöcke zerklüftet. Die oberflächlichen Theile der Felsart sind überaus dunkel gefärbt, fast schwarz.

Der Tuff von *Ventotiene* ist unterschichtet mit *Lapillo*, oder mit groben Bimsstein-Brocken. In den höheren Theilen der Insel zeigt sich derselbe unzusammenhängend; aber gegen O., besonders wo solcher dem Meeres-Niveau näher tritt, ist der Tuff hart genug, um zu Bau-Steinen benutzt zu werden. Die lockeren Schichten enthalten manche

Trümmer von Granit und Syenit, und von einem Grausteine, der zuweilen einem Feldsteine oder Phonolithe ähnlich ist. Auch trifft man Stücke einer Felsart, deren Gemengtheile nur Glimmer und Augit sind, identisch mit jenen, welche in den Konglomeraten des *Monte Somma* gefunden werden.

In der ganzen Erstreckung von *Ventotiene* zeigen sich die oberen Tuff-Lagen, auf nicht beträchtliche Teufe, mehr oder weniger von einem kalkigen Zämente durchdrungen; so, daß eine Art Sandstein entsteht, welcher regellose horizontale Schichten bildet, verbunden mit schmalen vertikalen Gängen. Letztere sieht man mitunter, gleich Nezzen, durchschlungen; hin und wieder haben sie ein Stalaktiten-artiges Aussehn, und in der Mitte der Tropfstein-Gebilde finden sich Röhren-ähnliche Weitungen. Auch einige Muscheln-Trümmer hat der befragte Sandstein aufzuweisen; ihr stets sehr zerbrochener Zustand läßt jedoch keine genauere Bestimmung zu. Herrscht der vulkanische Sand über das Zäment vor, so erlangt das Gestein größere Festigkeit; stellt sich im Gegentheile die kalkige Materie häufiger ein, so findet man dasselbe zerreiblich. Stellenweise ist die Felsart feinkörnig; auch wird dieselbe hin und wieder dicht, und erlangt einen unvollkommen muscheligen Bruch.

Diese Ablagerungen scheinen von sehr neuerer Entstehung; sie verdanken ihren Ursprung der Zersetzung kalkiger Theile durch Wasser, welches durch Schichten vulkanischen Sandes, von verschie-

denem Grade der Feinheit, infiltrirt wurde. Da alles Uebrige des Eilandes durchaus vulkanisch ist, so fragt es sich, woher die kalkigen Substanzen abstammen? Man kann fast nicht zweifeln, dafs sie aus den höheren Lagen vegetabilischer Erde abzuleiten sind, welche von Regenwassern durchdrungen werden, die zersezte Schaalthier-Reste in sich aufnehmen. Und solche Hypothesen sieht man bestätigt durch die beträchtliche Menge frischer Land-Muscheln, welche überall in der Bodendecke zu finden sind. — Aehnliche Prozesse scheinen an den Gehängen des *Vesuv* Statt zu haben, wo Kalk-Stalaktiten sich bilden an den Decken der Lava-Höhlungen, die im angebauten Bezirke des Berges vorhanden sind. Das Eiland *St. Helena* hat gleiche Bildungen aufzuweisen; dasselbe gilt von andern vulkanischen Landstrichen, obwohl die gänzliche Abwesenheit von andern Quellen kalkiger Materien nicht überall so augenfällig ist.

S a n S t e f a n o.

Diese kleine Insel liegt im O. von *Ventotiene*, etwas mehr als eine Meile entfernt. Sie ist beinahe kreisrund, hat weniger als eine halbe Meile im Durchmesser, und nach allen Seiten sieht man das Eiland durch schroffe Felsen begrenzt. Die geognostische Beschaffenheit ist die nämliche, wie bei *Ventotiene*, das Ganze besteht aus einer einzigen Graustein-Masse, welche ungefähr 150 bis 200 F. über
das

das Meer emporsteigt, und nur von wenigen Schichten lockeren Tuffes umgeben wird. Der obere Theil des Gesteines ist ausnehmend blasig; der untere zeigt viel Tendenz zur Säulen-artigen Absonderung. Uebrigens ist die Masse der Felsart, wie jene des Grausteines der gröfseren Inseln. Man sieht die Oberfläche von *San Stefano* durch zwei Schluchten, die nach beiden Seiten sich öffnen, beträchtlich zerissen; wahrscheinlich die zwei Kratere, von welchen *DOLOMIEU* spricht; allein es ist glaubhaft, dafs, wenn ursprünglich ein Krater durch das Auftreiben der Felsmassen gebildet worden seyn sollte, die lockeren und Trümmer-artigen Theile seines Umfanges, durch solche Einwirkungen des Meeres längst wieder zerstört worden. Die wenigen, noch vorhandenen, Konglomerat-Schichten dürften sich auf der regellosen Oberfläche ihrer Unterlage gebildet haben, es sind dieselben indessen nicht bedeutend genug, um über die Lage der Mündung, aus welcher sie hervorgetrieben wurden, einen Aufschluß zu gewähren. Uebrigens wird die Nähe solcher Oeffnung durch den Schlacken-förmigen Charakter des Grausteines angedeutet. Einen kalkigen Sandstein, ähnlich jenem, von welchem bei *Ventotiene* die Rede gewesen, findet man auf der Oberfläche von *San Stefano*.

Die dargelegten Beobachtungen über den Bestand dieser Insel-Gruppen ergeben, dafs dieselben,

wie sich erwarten liefs, von nicht geringem geognostischem Interesse sind. Wir wollen die Analogieen andeuten, welche sie mit vulkanischen Formationen anderer nachbarlicher Lande darbieten, und auf einige Thatsachen zurückkommen, zur Erläuterung der noch nicht genugsam gekannten Geschichte dieser Gesteine diensam.

Aus allgemeinem Gesichtspunkte erfasst, kann man nicht wohl die entschiedene Trennung der Felsarten, welche diese Inseln zusammensetzen, in zwei Klassen von gedoppelter Alters-Verschiedenheit (wenigstens was diese Gegend betrifft) übersehen. Nämlich erstens die Trachyte und die sie begleitenden Konglomerate, und zweitens die vorläufig sogenannten Grausteine, von denen es unentschieden bleiben möge, ob dieselben zur Formation der Trachyte gehören, oder nicht.

Auf *Ponza*, wo man allein die Erzeugnisse aus beiden Klassen vereinigt findet, zeigen sie sich durch wagerechte Tuff-Schichten geschieden, welche wahrscheinlich zum Grausteine gehören, indem ihre Ablagerung erst dann erfolgte, als die, eine tiefere Stelle einnehmenden, Trachyte einen beträchtlichen Grad von Entblösung erlitten hatten. Der Graustein wird demnach überall von den ihm eigenthümlichen Konglomeraten begleitet.

Die erste Klasse der erwähnten Gesteine besitzt eine entschiedene Analogie mit einigen der trachytischen Formationen von *Ungarn*, und zeigt sich diesen vielleicht näher verbunden, als die mehr

nachbarlichen gleichnamigen Felsarten *Italiens*, so wie die in *Frankreich* und *Deutschland* nachgewiesenen Trachyt-Gebilde.

Der prismatische Trachyt von *Ponza* entspricht, was die mineralische Zusammensetzung betrifft, in hohem Grade mehreren Ungarischen Trachyten. Indessen zeichnet er sich dennoch wieder aus durch den gänzlichen Mangel an Hornblende, eine so häufige Beimengung der zuletzt namhaft gemachten Trachyte, daß dieselben mitunter fast ganz den Charakter von Basalt erlangen. Ferner unterscheiden sich die *Ponza*-Trachyte von den Ungarischen sowohl, als von den meisten, bis jetzt beobachteten, hierher gehörigen Gesteinen durch das Regelvolle und Beständige der Säulen-artigen Gestaltung. Indessen dürfte dieses Merkmal in der Vergleichung bedeutungslos seyn, da es mehr durch zufällige Umstände bedingt wird, denn die nämlichen Felsmassen trifft man oft nur stellenweise prismatisch abgesondert.

Eine andere Eigenthümlichkeit der *Ponza*-Trachyte ist ihre Band-ähnliche Struktur, wodurch dieselben, so wie durch ihr stetes Verbundenseyn mit einem halb verglasten Konglomerate, einige Aehnlichkeit mit den Perlsteinen *Ungarns* zeigen. Das Studium von BEUDANT's Schrift, und die Vergleichung der von ihm nach *Paris* gebrachten Suiten, führten zur Ueberzeugung, daß die Zonen-artige Struktur des Ungarischen Perlsteines (halb verglaster Trachyt), und die eigenthümliche Gestalt seiner

steinigen Theile, auf solche Weise entstand, daß die Masse des Gesteines, in der Richtung der Zonen, ausgedehnt wurde, als ihre Flüssigkeit noch unvollkommen war, und nachdem die Kugel-förmige Ausscheidung, so bezeichnend für den Perlstein, ganz oder theilweise Statt gehabt. Die Bewegung wurde in solchem Falle, allem Vermuthen nach, dadurch bedingt, daß die Materie, in Folge ihres spezifischen Gewichtes, sich nur über eine wenig geneigte Ebene senkte, oder floss, — denn die Richtung der Zonen ist im Allgemeinen mehr oder weniger wagerecht, — wie solches der Fall war bei den glasigen Laven-Strömen von *Lipari*, *Volcano*, *Teneriffa* und *Island*, die auf ähnliche Weise Band-förmige Streifung zeigen, und mehrmals in Perlstein übergehen.

Auf *Ponza* und *Palmarola* sieht man die Zonen häufiger vertikal, als horizontal; sie scheinen stets der Richtung gefolgt zu seyn, in welcher die Masse aufwärts getrieben wurde durch die zertrümmerten Theile überliegender Gesteine, welche der Ausdehnung derselben entgegenkämpften. — In allen solchen Fällen rühren die Krümmungen und Biegungen der Streifen augenfällig von den innerlichen oder äußerlichen Hindernissen her, wodurch das einförmige Aufsteigen der flüssigen Masse gehemmt wurde, besonders aber von den verschiedenen Graden der Beweglichkeit in den mannichfachen Lagen, indem die mehr grobkörnigen, namentlich jene, welche sphärolitische Konkrezionen enthalten, die

Bewegung nachbarlicher Lagen, denen grössere Flüssigkeit zustand, zurückhielten. Die nämliche Betrachtung lässt sich auf die gleichnamigen Gesteine der *Kordilleren* anwenden; nach HUMBOLDT sind sie durchaus Band-artig, oft in dem Grade, dass die selben gleichsam ein geschichtetes Aussehn erlangen; die Basis besteht aus blaulichgrauen, halb verglasten Kügelchen, welche, dicht zusammengebacken, parallele Zonen und kleine plattrunde Massen von Obsidian umschliessen (*Cina-pecuro*, *Oio del Agua ect.*); sie umhüllen Trümmer von röthlichbraunem, halb geschmolzenem Trachyte. Augenfällig entsprechen diese Merkmale denen des Perlsteines von *Ponza* und *Palmarola*. — Der Perlstein von *Oyamel* in *Mexiko*, mit Obsidian-Adern durchzogen, hat die grösste Aehnlichkeit mit jenem von *Palmarola*, was die vertikale Richtung der Zonen betrifft; solche Massen müssen nothwendig von unten nach oben, in der Art der *dykes*, getrieben worden seyn. — Mit dem sogenannten *Porphyre molaire* von BEDANT kommen die kieseligen Theile des prismatischen Trachytes von *Ponza* ganz überein. Aehnliche Varietäten sind, wie bereits erwähnt, auf *Ischia* vorhanden. — Den kieseligen Trachyt der *Ponza*-Gruppe muss man ansehen, als dem Ungarischen Trachyt-Porphyr mit Quarz entsprechend, was seinen Porphyr-Charakter betrifft, seine Dichtigkeit, die quarzige Natur, so wie den Chalzedon, von welchem die Wandungen seiner Blasenräume überdeckt sind. Die beinahe durchaus quarzige Beschaffen-

heit, die Gruppen von Amethyst-Krystallen, das Brekzien-artige Aussehn bringen das Gestein dem *Porphyre molaire* näher. — Endlich zeigen die übergelagerten Konglomerat-Schichten von *Ponza* und *Palmarola*, beinahe ganz aus zerriebenem Bimssteine bestehend, sowohl was ihre Stellung angeht, als in Betreff der übrigen Beschaffenheit, die größte Uebereinstimmung mit dem Bimsstein-Konglomerate der Ungarischen Gruppe.

Zwischen den Felsarten der *Ponza*-Inseln und den trachytischen Bergen des Inneren von *Frankreich*, findet man wenige Analogieen, ausgenommen die stellenweise vorhandene Aehnlichkeit in dem Mineral-Bestande, so wie in den gemeinsamen Zügen, welche alle vulkanischen Gebilde tragen. Der Trachyt des zuletzt erwähnten Landstriches erscheint meist in mächtigen Ablagerungen, allmählich abfallend nach allen Seiten von einem gemeinsamen Ausbruch-Zentrum. Sie wechseln wagerecht mit einander, mit Basalten und mit Grausteinen, so wie mit ihren Konglomeraten, die an den Begrenzungsstellen keine Aenderung zeigen, während die analogen Gesteine der *Ponza*-Gruppe in regellosen, dyke-artigen Massen vorkommen, die zwischen die Konglomerate auf höchst mannichfache Weise treten, und stets Aenderungen im Gefüge, bis auf gewisse Tiefe von der Berührungs-Fläche an, hervorrufen. Diese Unterschiede erläutern sich zur Genüge durch die Betrachtungen, daß die letztere Formation augenfällig submarinischen Ursprunges ist, während

die Trachyte von *Frankreich*, welche auf einer primitiven Platteform von ungefähr 2800 F. Seehöhe aufsitzen, und die für sich um mehr als das Zweifache dieser Erhöhung ansteigen, aller Wahrscheinlichkeit nach aus Schlünden hervorgebrochen seyn müssen, die nur unter der Atmosphäre thätig waren.

Die übrigen trachytischen Formationen *Italiens* kennt man zu wenig, um eine Vergleichung derselben hier zur Sprache zu bringen. Wir wollen uns auf die Bemerkung beschränken, daß die beiden Gruppen der *Monti Cimini* und *Monte Amiata* mit jenen von *Frankreich*, in Betreff der Lagerungs-Merkmale, übereinzukommen scheinen, und daß sie folglich in dieser Hinsicht von den *Ponza*-Gesteinen abweichen, welchen dieselben übrigens, was den mineralischen Bestand betrifft, nur wenig ähnlich sind. Die Trachyte der Euganäischen Berge hingegen, so wie jene von *Tolfa*, steigen, gleich denen der befragten Inseln, die älteren Formationen durchbrechend, in ungeheuern vertikalen Massen empor; die durchbrochenen, geschichteten Gebilde bestehen hier aus Uebergangskalk, ähnlich dem von *Zannone*. Die Pechstein-Gänge der zuerst genannten Gegenden, so wie die sehr Kiesel-reichen Felsarten, in den zuletzt erwähnten, den Alaunfels begleitend, sind gleichfalls Uebereinstimmungen mit den *Ponza*-Formationen.

(Beschluss folgt.)

569-578

Das Zentral-Plateau Frankreichs,

mit

besonderer Rücksicht auf die sekundären
Gebilde, welche das Süd-Gehänge der
primitiven Massen überdecken,

betrachtet

von

Herrn DUBRÉNOY.

(Ann. des Mines; 2eme Série; T. III, p. 85 etc.)

Ein weit erstrecktes primitives Gebiet, meist granitisch, bildet das mittlere *Frankreich*; die Berge des *Limousin*, der *Auvergne*, des *Forez*, *Cantal*, *Aveyron*, der *Ardèche* und der *Cévennes* sind auf solche Weise zusammengesetzt. Dieses Plateau mißt, in der Höhe von *Limoges*, über 80 Meilen Breite; allein weiter vorwärts gegen S. wird es allmählich schmaler, und endigt in einer Spitze. Die letzte Gebirgs-Gruppe, eine Art Halbinsel ausma-

chend, ist von der Pyrenäen-Kette durch ein Längen-Becken, erfüllt mit sekundären und terziären Ablagerungen, geschieden.

Die Abhänge dieses granitischen Zentral-Plateaus zeigen sich fast überall durch verschiedenartige Gebiete unmittelbar bedeckt; letztere machen zunächst den Gegenstand dieser Abhandlung.

Der östliche Theil hat außerdem, auf einem ziemlich grossen Raume, vulkanische Gebilde aufzuweisen; von diesem soll hier nicht weiter die Rede seyn, denn sie erscheinen gleich unabhängig von alten und neuen Gebieten, indem sie stets über denselben ihre Stelle einnehmen. Uebrigens wüßten wir auch nur wenige Thatsachen von Wichtigkeit den Schilderungen beizufügen, welche hinsichtlich mehrerer von jenen vulkanischen Gebilden bereits bekannt gemacht worden.

Zuerst soll von den alten Gebieten die Rede seyn, welche das Zentral-Plateau ausmachen, und von den Transizions-Formationen, die einen schmalen, wenig zusammenhängenden Streifen auf den Seiten der Kette von *Tararæ* und des *Noire*-Berges bilden. Diese Gruppen, obwohl granitisch, dürften vielleicht als dem Uebergangs-Gebiete angehörig zu betrachten seyn.

Primitive und Transizions-Gebiete des mittleren Frankreichs.

Der südliche Theil dieser Gruppe alter Gebiete wird, geht man von einer Linie aus, die, von O.

nach W. gezogen, über *Limoges* und *Lyon* sich erstrecken würde, ungefähr auf folgende Weise begrenzt.

Im W., durch eine Linie, welche von *Nontron* nach *Nanteuil* bei *Thiviers* zöge, nach *Hautefort* und *Donzenac*. Von dieser Stelle an würde sie sich gegen S. hinabsenken, und über *Bretenoux*, *Peyrusse*, *Villefranche* und *Najac* vorschreiten, sodann aber um *Alby* sich wenden, und dem *Noire-Berge* sich anschließen, der ungefähr aus O. nach W. von *Lodève* bis in die Nähe von *Castres* zieht. Im O. wird das Plateau anfänglich von *Lyon* bis *Beauchastel* durch den *Rhone* begrenzt, sodann durch eine Linie, welche bei *Privas*, *Joyeuse*, *les Vans*, *Anduze*, *Saint Hippolyte* und *le Vigan* vorbei ziehen, und sich wieder an *Lodève* anschließen würde.

In der Mitte dieses weiten Raumes trifft man eine Ablagerung sekundärer Gebiete, welche den mittleren Theil des *Aveyron*-Departements einnimmt, und einen Theil von dem der *Lozère*.

Die Benennung Plateau, womit ich die ausgedehnte Erstreckung alter Gebiete im mittleren *Frankreich* bezeichnete, deutet an, daß diese gewaltige Masse, erhabener, als die sie umschließenden Sekundär-Gebilde, überall zu ziemlich konstanter Höhe emporsteigt. Indessen findet man Ketten-artige Hervorragungen. Diese Ketten, in den Gebirgen von *Ardèche* und *Lozère* entspringend, streichen ziemlich genau aus N. nach S., wie die Thäler der

Saône, Loire und des *Allier*, die sie scheiden. Im W. des letzteren Thales hält sich das ältere Gebiet in ziemlich konstanter Erhabenheit, und entspricht genau den Begriffen eines Plateaus. Die Zusammensetzung der Ketten läßt einige Verschiedenheit wahrnehmen im Vergleiche zu jener des mehr niederen Landstriches von *Auvergne* und von *Limousin*; einige Thatsachen, so u. a. die Gegenwart mächtiger Gänge und Massen von Quarz-führendem Porphyr, könnten die Meinung rege machen, daß sie nicht so alt seyen, als die Granite von *Limousin*, oder vielmehr daß jene Ketten, gleichzeitig abgelagert mit der grossen primitiven Masse, später manche Aenderungen erfahren haben. Ihre Gleichartigkeit muß zum Glauben führen, daß sie ihr Entstehen den nämlichen Ursachen verdanken, und daß dieselben unter vollkommen gleichen Umständen gebildet worden, Umstände, die als wesentlich verschieden gelten müssen von jenen, welche die Bildung des ganzen Plateaus begleiteten.

Eine andere beachtungswerthe Thatsache, vielleicht geeignet, um über das Alter beider Ketten aufzuklären, ist jene, daß man in den Thälern der *Loire* und des *Allier* keine Sekundär-Ablagerungen trifft, während Gebilde der Art, um den ganzen Rand des Plateaus, fast nicht unterbrochene Streifen ausmachen. Diese Formationen finden sich, wie bereits angedeutet worden, in einigen Austiefungen des granitischen Gebietes, welches, nach meiner Ansicht, als das älteste der ganzen Masse zu

betrachten ist. Sonach ist es ganz naturgemäß zu glauben, daß beide Thäler, deren Breite mitunter acht bis zehn Stunden überschreitet, wie z. B. zu *Feurs* und zu *Thiers*, neueren Ursprunges sind, als jene Gebilde; da übrigens die Gesteine, welche die Ketten von *Tarare* und vom *Forez* ausmachen, ein zweifaches Gehänge zeigen, so läßt sich annehmen, daß die Ausweitung der Thäler Folge des Entstehens der Ketten ist, vielleicht zu gleicher Zeit vor sich gegangen durch Emporhebungen und Senkungen der Boden-Massen.

Ich habe so eben gesagt, daß in jenen Thälern keine sekundären Formationen vorhanden wären; indessen trifft man einige kleine, mit Steinkohlen erfüllte, Becken, so namentlich jenes von *Brassac* in der *Haute-Loire*; nun ergibt aber eine sorgsamere Beachtung der äußerlichen Gestaltung des Landes, eine nicht geringe Zahl solcher einzeln zerstreuten kleinen Becken; die meisten, nach allen Seiten von granitischen Gesteinen umgeben, bildeten sich in den Ausweitungen des älteren Beckens, und so lassen sich die Kohlen von *Brassac*, als in einem Becken ihre Stelle einnehmend, betrachten, welches später dem Thale des *Allier* zugehört hat. Diese Voraussetzung erscheint um so glaubhafter, als man, ganz in der Nähe dieses Thales, ringsum eingeschlossen von Graniten, mehrere Kohlen-Becken trifft, wie namentlich jene von *Fins* und *Commentry*, und daß wenn das Thal an diesen Stellen um ein Weni-

ges mehr Breite erlangt hätte, jene Becken gleichfalls davon würden umschlossen worden seyn.

Man huldige übrigens dieser oder jener Meinung in Betreff des Entstehens der befragten Berg-Ketten und Thäler, so kann in keinem Falle das uns beschäftigende große Ganze den *Pyrenäen*, oder den *Alpen* beigezählt werden. Die Berg-Gestalten, die Beschaffenheit der Gesteine zeigen sich wesentlich verschieden, und noch mehr denkwürdige Anomalien bieten die Natur und die Lagerungsweise der sie bedeckenden Sekundär-Felsarten. So erlangt das Kreide-Gebiet in den *Alpen* Festigkeits-Grade, welche ihm außerdem nicht gewöhnlich zustehen; es kommt überdies, wie BRONGNIART dargethan, auf Höhen vor, welche die sekundären Ablagerungen, selbst die ältesten, sonst bei weitem nicht zu erreichen pflegen. Unter ähnlichen Verhältnissen erscheint der Lias nach den neuesten Untersuchungen von E. DE BEAUMONT, und nach dem, was ich vor kurzer Zeit in den *Pyrenäen* zu beobachten Gelegenheit fand, dürfte eine Kreide-Ablagerung, analog jener der *Alpen*, einige der erhabensten Stellen dieser Kette überdecken, wie namentlich den *Mont - Perdu*.

Um eine allgemeine Ansicht von diesen Gebieten zu geben, wollen wir einen Durchschnitt schildern, welchen die *Tarare*-Kette beobachten läßt, einen andern von der Kette des *Forez*, von *Boën* nach *Thiers*, und daran einige Bemerkungen über das Ganze reihen.

Kette von Tarare. Die Kette, welche das *Saône*-Thal von jenem der *Loire* scheidet, und die man mit dem Namen Gruppe von *Tarare* bezeichnen kann, läßt in ihrem ganzen erhabenen, bei *Charolles* beginnenden, Theile eine ziemlich beständige Zusammensetzung wahrnehmen. Eigentlicher Granit kommt nicht sehr häufig vor; die Hauptmasse wird von Porphyren gebildet. Geht man von *Roanne* nach *Tarare* und *Arbresle*, so wird die Kette ihrer ganzen Mächtigkeit nach durchschnitten, und man erlangt eine ziemlich genaue Ansicht von ihrer Beschaffenheit.

Beim Austritte aus den Bergen, in der Gegend vom *Puy*, wo die *Loire* fast stets in sehr engem Bette fließt, zeigt das Thal, von ihr den Namen tragend, zwei wohl abgemarkte Becken: das eine, auf der Höhe von *Feurs*, kann sechs Stunden in der Breite messen; das andere, zwischen *Roanne* und *Digoin*, hat, ungefähr acht Stunden Breite. Zwischen beiden Becken fließt die *Loire*, deren Bett sich plötzlich sehr verengt, auf eine Weite von 4 bis 5 Stunden, in einer Schlucht zwischen Porphyrgestein. Dieser Engpaß, im Lande unter dem Namen *les Roches* bekannt, dehnt sich vor *Roanne* etwas mehr aus, da, wo das zweite Becken beginnt, und das *Loire*-Thal mißt, auf der Höhe jener Stadt, etwa eine Stunde in der Breite. Der Fuß des *Tarare*-Berges beginnt ungefähr $\frac{1}{2}$ Stunde von *Roanne*; obwohl das Ansteigen im Ganzen sanft ist, so erhebt sich dennoch die ältere Gebirgs-Gruppe ziem-

lich rasch, und setzt nicht unbeträchtliche Abfälle zusammen.

Quarz - führende Porphyre. Die ersten Gesteine, welche man wahrnimmt, sind rothe Porphyre mit zahllosen Quarz - Einschlüssen, theils Krystalle, häufiger Körner und rundliche Massen; der Quarz hat einen sehr lebhaften glasigen Glanz. Die Grundmasse des Porphyres ist Feldstein; Feldspath-Krystalle, meist erdig und zersezt, finden sich hin und wieder darin. Besonders um *Clayette*, ein Städtchen am Fusse der Kette, einige Stunden nordwärts *Roanne*, ist die letztere Erscheinung sehr auffallend. Der angegebene Porphyr-Streifen, den westlichen Abhang der *Tarare*-Kette bildend, scheint von bedeutender Erstreckung; zum wenigsten trifft man durchaus ähnliche Porphyre um *Charolles*, bei *Château-Chinon* und *Lorme*, in geringer Entfernung von *Avallon*. An beiden zuletzt genannten Oertlichkeiten sieht man das Verhältniß der Porphyre zu dem Granite nicht; seheinbar sind sie diesem angelagert. Die Porphyre zeigen sich fast identisch mit jenen von *Esterel* bei *Fréjus* im *Var*-Departement, welche indessen einige Blättchen grünen Glimmers enthalten, die unserem Quarz - führenden Porphyre fehlen. Sie umschließen einzelne Theile einer Serpentin - ähnlichen, gelblichgrünen Substanz von geringer Härte, die mit dem Feldspathe verfließt. Ein analoges Mineral kommt in den rothen Porphyren von *Figeac* unter gleichen Verhältnissen vor; es wird davon später die Rede seyn.

Der Quarz-führende Porphyr erhebt sich bis ungefähr eine Stunde über den Fuß der Kette. Er setzt Gänge zusammen, deren Streichen höchst mannichfach ist, die mitunter eine sehr beträchtliche Mächtigkeit haben, während sie oft auch nur einige Zolle stark sich zeigen. Außerdem bildet das Gestein gewaltige Massen, deren Klüfte, nach verschiedenen Richtungen ziehen, zuweilen auch ziemlich regeltvoll, so, daß ein Lager-artiges Aussehn hervorge-rufen wird; allein die sorgsame Untersuchung läßt bald das Täuschende in dem vermeinten Regelrechten erkennen, denn die Klüfte streichen auf viel-artigste Weise. Mitunter haben die Oberflächen der Kluftwände einen dünnen gelblichen Ueberzug, ziemlich ähnlich dem Uranglimmer von *Autun*. Hier erscheint das Mineral eingesprengt in einer grani-tischen Felsart, deren Natur etwas schwer be-stimmbar ist, und die wahrscheinlich den, von BON-NARD mit dem Namen *Arkose* bezeichneten, Gestei-nen beizuzählen seyn dürfte. Die Gegenwart des Uranglimmers würde sonach auf einige Annäherung zwischen den Porphyren von *Autun* und denen von *Tarare* deuten, und, wie es scheint, darauf hin-weisen, daß letztere nicht von hohem Alter sind, was von uns bereits aus ihrer Analogie mit den Por-phyren von *Esterel* entnommen wurde. In der Ge-birgskette, deren Schilderung uns beschäftigt, zei-gen sie sich in innigem Verbande mit dem alten Ge-biete, so wie BONNARD dargethan, daß der *Arkose* dem Granite sich auf eine Art anreihe, die jede

Grenz-

Grenz-Bestimmung unmöglich macht: durch unmerkliche Uebergänge verlaufen sie sich in Feldstein-Porphyre, ähnlich jenen, welche gewöhnlich in granitischen Gebieten vorkommen.

Granit. Der grofskörnige Granit erfüllt keinen sehr gedehnten oberflächlichen Raum; er geht in höchst feinkörnige Granite über, die zuweilen röthlich, am gewöhnlichsten aber dunkel gefärbt sind. Der Glimmer ist in der Regel dunkelgrün, mitunter auch schwarz gefärbt. So setzt der Granit fort bis zum kleinen Dorfe des *Fourneaux*; er zeigt sich den Porphyren so innig verbunden, dafs man oft in Bestimmung der Handstücke zweifelhaft werden kann.

Jenseit des *Fourneaux* fängt der Granit an seltener zu werden, und fast Alles, bis über *Pain-Bouchain* hinaus, die erhabenste Stelle des Weges und selbst dieses Theiles der Kette, besteht aus Porphyr, der bis auf die Hälfte der Entfernung von *Tarare* dauert. Die Quarz-führenden Porphyre sieht man wohl noch auf dieser Seite der Kette, wo sie Gänge ausmachen, im Schiefer von *Tarare*; allein auf dem Abhange läfst sich nichts mehr davon nachweisen.

Die meisten beschriebenen Feldstein-Porphyre zeigen auffallende Aehnlichkeit mit jenen der *Vogesen*, besonders mit denen um *Thaun*, *Sainte-Marie* und *Gyromagny* vorkommenden; auch die Granite lassen ähnliche Analogieen wahrnehmen.

Unmittelbar über dieser Gruppe granitischer Gesteine ist unbezweifeltes Transizions-Gebiet vorhanden. Vielleicht hätten die, in Betreff desselben mitzutheilenden, Bemerkungen schicklicher später eine Stelle gefunden, wenn von den Uebergangs-Gebilden die Rede seyn wird; allein ich ziehe vor, solche hier einzuschalten, um den zu beschreibenden Durchschnitt desto vollständiger zu machen.

Uebergangs-Gebiet von *Tarare*. Abwärts gegen *Tarare* folgen Schichten eines grünlichen Thonschiefers den Porphyren, auf welchen sie unmittelbar gelagert erscheinen. Die Schiefer taufen gegen SO. unter einem Winkel von 25 bis 30°. Sie führen viel Quarz und Eisenkies; hin und wieder auch einige Feldspath-Krystalle. In der Mitte der Schiefer, wechselnd mit denselben, kommen einige Trümmer-Gestein-Lagen von ziemlicher Mächtigkeit vor. Sie umschließen ziemlich große Rollstücke von Quarz, Kieselschiefer, Porphyry, Granit, Thonschiefer u. s. w., und der bindende Teig besteht aus Thonschiefer-Masse.

Der Thonschiefer enthält einige untergeordnete Lager von Hornblende, Feldstein und Diorit. Die letztere Felsart tritt am häufigsten auf. Die Kupfer-Grube von *Saint-Bel* baut darin, und in einem talkigen Schiefer, der das Erz eingesprengt und in kleinen Adern und Haufwerken führt. Die Gesteine von *Saint-Bel* sind den Konglomeraten nicht unmittelbar verbunden, darum vermag man keineswegs mit Gewissheit zu sagen, ob sie dem Ueber-

gangs-Gebiete der *Tarare*-Kette angehören, was indessen sehr [wahrscheinlich]; denn sie halten sich stets am Fusse dieser Kette, und kommen in grünem Thonschiefer eingelagert vor. Die am Ufer der *Saône* auftretenden Granite müssen der grossen Zentral-Gruppe von *Tarare* beigezählt werden; sie zeigen die vollkommenste Aehnlichkeit mit den Gesteinen derselben.

Uebergangs-Gebiet von *Beaujeu*. Es macht einen scheinbar ziemlich zusammenhängenden Streifen aus. Der grüne Schiefer zeigt sich auf beträchtliche Längen-Erstreckung. Die Berge von *Ajon*, im NW. von *Beaujeu*, bestehen aus Feldspath-Gesteinen, welche dem Gebiete ebenfalls zugehören. — Die Haupt-Felsarten, von welchen diese Berge gebildet werden, sind:

1. Dichter Feldspath (*Pétrosilex*), sehr dunkel gefärbt, fast schwarz, mit lichterem Flecken; zum Theil auch mit streifigen Farben-Zeichnungen. Rundliche Massen von krystallinischem, kohlensäurem Kalke und von Hornblende sind häufig darin enthalten.

2. Feldstein-Grauwacke (*Grauwacke pétrosiliceuse*); Feldstein-Teig, ähnlich dem unter der vorhergehenden Nummer beschriebenen, im Ganzen die nämliche Felsart, welche durch sich einfindende Rollstücke, deren Zahl jedoch nie sehr beträchtlich wird, allmählich in Grauwacke übergeht. Die befragten Rollstücke bestehen aus Quarz, Kieselschiefer, Granit und Porphyr.

3. Ein dunkel schwärzlich - grünes Gestein, dem Feldsteine untergeordnet, vielleicht eine Diorit-Abänderung.

4. Grauwacke mit vielen Glimmer-Einschlüssen. Die Rollstücke derselben sind in der Regel Feldsteine, Diorite und Porphyre. Häufig erlangt die Felsart Schiefer-Gefüge.

Das Uebergangs-Gebiet, dessen Gegenwart wir auf eine Länge von mehr als 12 bis 15 Stunden dargethan, nämlich aus der Gegend von *Tarare* und *Arbresle* bis jenseit *Beaujeu*, zeigt sich auch auf einigen Stellen am westlichen Gehänge der *Tarare*-Kette. Die hier auftretenden Gesteine sind aber nicht mehr die nämlichen: man trifft schwarze Kalke und kalkig - thonige Schiefer; außerdem kommen Feldsteine vor, ähnlich jenen der Berge von *Aujan*, allein sie enthalten keine Rollstücke, und darum sind wir zweifelhaft, ob solche dem Uebergangs-Gebiete beizuzählen.

Die Haupt-Kalk-Ablagerung ist bei *Regny* unfern *Thizy*, ferner kommen Streifen der Felsart zwischen *Charolles* und *la Claytte* vor, so wie zwischen der letzten Stadt und *Charlieu*. Der Kalk erscheint dunkelschwarz, theils dicht, theils körnig; durch Luft-Einwirkung bleicht derselbe. Von fossilen Resten umschließt das Gestein nur Entrochten, zu Kalkspath umgewandelt, in ziemlich großer Menge. Von Kalkspath-Adern und Schnüren wird die Felsart häufig durchzogen.

31 Mit dem Kalke findet sich ein kalkig-thoniger Schiefer, der ungemein leicht zersezbar ist.

Die Schichten beider Gesteine neigen sich ziemlich stark nach W.

Der Uebergangskalk gehört wahrscheinlich dem nämlichen Zeitraume an, wie die Porphyre von *Aujou*; er würde sonach auch jenem entsprechen, welcher im Transizions-Gebiete der *Vogesen* getroffen wird. Mit dem gleichnamigen Gesteine, welches die oberste Ablagerung im Uebergangs-Gebiete der *Pyrenäen* ausmacht, dürfte unser Kalk ungefähr gleich alt seyn; auch läßt sich derselbe den Englischen Transizions-Kalken vergleichen.

Altes Gebiet der Kette des *Forez*. Die Berge, welche die *Loire* und den *Allier* trennen, haben im Allgemeinen eine ziemlich beträchtliche Höhe, und mehrere Gipfel erreichen selbst eine große Erhabenheit. Die beträchtlichsten unter ihnen sind der *Mont-Herboux* oder *Pierre-sur-Haute*, der *Montouset* und die *Trois-Pointes la Magdeleine*; sie messen ungefähr 1024, 850 und 750 Toisen. Ihr geognostischer Bestand ist, mit wenigen Ausnahmen, derselbe, wie jener der *Tarare-Gruppe*.

Die große Straße von *Montbrison* nach *Clermont*, das Thal des *Lignon* hinanziehend von *Boën* bis *Noire-Table*, sodann aber dem *Dorelle*-Thale folgend bis *Thiers*, durchschneidet die Kette in ihrer ganzen Mächtigkeit, und gewährt gute Aufschlüsse über deren Beschaffenheit.

Auf dem ersten Drittheile des Weges, von Boën bis *Saint-Thurin* zeigen sich alle Gesteine, welche man trifft, denen der *Tarare*-Gruppe analog; nur sind dieselben mehr Granit-artig, obwohl der Teig noch dichter ist. Uebergänge aus Porphyre in Granit haben in dem Grade ununterbrochen Statt, daß es oft schwer hält zu sagen: was für Granit zu nehmen sey, und was für Porphyre. Quarz-führende Porphyre werden nicht gefunden.

Diese granitischen Gesteine haben im Allgemeinen kleines Korn; Quarz kommt nur sehr sparsam darinnen vor. Die Feldspath-Krystalle treten, durch ziemlich dunkelrothe Färbung, deutlich aus dem Teige hervor. Man trifft in den Felsarten Theile von sehr lichte gelblichgrüner Farbe, die, wegen geringer Härte, etwas Serpentin- oder Talk-Aehnliches haben; dadurch erlangen die Granite viel Uebereinstimmung mit den im Transizions-Gebiete der *Vogesen* auftretenden.

Wechsel von Schieferen und granitischen Gesteinen. Zwischen *Hôpital* und *Saint-Thurin* wechseln Porphyre und Granite unzählige Male mit den thonig-kalkigen Schieferen, deren Schichten sich nach SW. senken. Die Schiefer, mitunter durchaus talkig, schliessen Feldspath-Krystalle ein, wie dieß auch in der *Tarentaise* beobachtet worden; Protophane, in den *Alpen* so häufig, erscheinen hier nicht. Die talkigen Schiefer werden überdieß von vieler Hornblende begleitet. Mitunter sieht man dieselben von kleinen Gängen eines Diorit-art-

igen Gesteines durchsetzt; allein die Härte ist, vielleicht in Folge von Talk- oder Serpentin-Beimengungen, minder bedeutend. Ungeachtet der Frequenz dieser Schiefer, deren Lagen-Verbindungen zuweilen eine Mächtigkeit von mehreren Hundert Metern erlangen, nehmen dieselben, im Vergleich zu den granitischen Gesteinen, nur einen sehr kleinen Oberflächen-Raum ein; stets erscheinen sie im untergeordneten Verhältnisse.

Unmittelbar bei *Saint-Thurin* tritt ein grobkörniger Granit auf, dessen röthlichweiße Feldspath-Krystalle mitunter eine Länge von zwei Zollen messen. Er setzt die Anhöhen von *Saint-Julien* zusammen, und beinahe den ganzen mittleren Theil dieser Kette. Das Gestein verwittert ungemein leicht, und zerfällt zu Sand; eine Eigenthümlichkeit, die besonders am östlichen Abhange der Kette auffallend wird. Hier trifft man auch vorzüglich sanfte Gehänge, und die Kultur steigt beinahe bis zum Gipfel hinan.

Zahlreiche feldspathige Gänge, von mehreren Fuß Mächtigkeit, durchsezzen den Granit nach allen Seiten. Sie bestehen in der Regel aus einem röthlichen, höchst feinkörnigen Granite, in welchem nur wenig Quarz vorhanden ist. Die Gänge schneiden und verwerfen sich nach allen Richtungen.

Ungefähr eine, oder anderthalb Stunden jenseit des Gebirgs-Kammes wird der Granit durch Porphyre vertreten, ähnlich denen des andern Kammes, und durch Gneifs.

Auf diesem Abhange ist das Gebirge um Vieles steiler. Die Gesteine, frei von jedem Pflanzen-Wachstume, die überall hervortreten, zeigen auffallenden Kontrast mit der fruchtbaren *Limagne*, und verleihen der Gegend um *Thiers* einen eben so imposanten als pittoresken Anblick. Kalk macht in diesem Gebiete eine regelrechte Lage aus, deren Erstreckung man auf mehrere Stunden kennt. Er zeigt sich zu *Champolly* bei *Noire-Table*, an der *Bombarde*, in der Nähe von *Salles* und zu *Ferrières*. Das Streichen der Lagen ist ungefähr aus N. nach S., dem der Schichten der Kette im Allgemeinen entsprechend. Die Mächtigkeit beträgt 20 Meter. Der Kalk ist stets körnig, bald weiß, bald grau.

(Fortsetzung folgt.)

Auszug aus einem Briefe

Gotha, den 23. März 1829.

In Beziehung auf meine Bemerkungen über die Gegend von *Koburg* trage ich noch Einiges nach.

Obgleich ich der Wahrnehmung des Hrn. von Buch: nach welcher der Dolomit in dortiger Gegend von dem unter ihm liegenden Sandsteine nicht scharf geschieden sey, eine von mir gemachte Beobachtung, zu Folge welcher eine scharfe Scheidung dieser beiden Felsarten in einem Steinbruche unweit des Festungshofes allerdings wahrzunehmen ist, entgegengesetzt habe; so habe ich doch nicht unterlassen mögen, dem Verhältnisse der beiden Lager nochmals näher, und an mehreren Punkten nachzuspüren.

Die Auflagerung des Dolomits auf dem Sandsteine ist in dem, S. 21 und 22 des 1. Heftes dieser Zeitschrift 1829 erwähnten, Steinbruche wirklich sehr deutlich, und beide Felsarten sind dort scharf von einander abgeschnitten; der zunächst unter dem Dolomite liegende feinkörnige Sandstein hat auch nichts Ausgezeichnetes, als den starken Kalk-Gehalt seines Kittes.

Dieses ist indessen — wie ich mich durch nähere Untersuchung überzeugt habe — nicht überall der Fall. Am *Judenberge*, am *Eckardsberge*, und zwischen diesem und dem Dörfchen *Löbelstein* zeigt sich, schon einige Meter unter der Grenze mit dem Dolomite, im Sandsteine eine Veränderung. Die Quarz-Körner in demselben werden gröfser, bis zu Erbsengröfse; sie sind meist stumpfeckig, größtentheils grau, seltener roth; der kalkhaltige Kitt nimmt überhand, und bildet mit und zwischen den mehr auseinander gehaltenen Quarz-Körnern Zellen. Viele Quarz-Körner sind mit Drusen von kleinen rhomboedrischen Krystallen überzogen und die meisten Zellen damit ausgekleidet.

Etwas höher hinauf wird die kalkige Grundmasse immer mehr vorwaltend, und zeigt sich, erst in kleineren, dann in gröfseren Parthieen, als wirklicher Dolomit, mehr oder weniger rissig, und mit rhomboedrischen Krystallen in den Rissen und Zellen. Anfangs sieht man nur gröfsere Brocken von Dolomit zwischen Quarz-Körnern, endlich aber nur noch zerstreute Quarz-Körner in der verbreiteten Dolomit-Masse. — An einigen Punkten findet sich, auf der Grenze zwischen Sandstein und Dolomit, der letztere mit ziemlich grofsen Zellen, die mit traubigem Braunspathe, welcher zum Theil noch Quarz-Körner überzieht, ausgekleidet sind.

An den oben genannten Punkten scheint daher ein allmählicher Uebergang des Sandsteines, erst in ein Dolomit-Konglomerat, und aus diesem in reinen Dolomit allerdings Statt zu finden, und damit wird die Wahrnehmung des Hrn. v. Buch vollkommen bestätigt.

v. Hoff.

M i s z e l l e n.

R. BALD schrieb über die Brände in Kohlen-Gebilden, namentlich über jene, die neuerdings zu *Whitehill* und *Polton* in *Mid-Lothian* und zu *South Sauchie* in *Clackmannanshire* ausgebrochen. (JAMESON, *Edinb. new phil. Journ.*; April, 1828, p. 101.) Zu den Hindernissen, mit welchen der Bergmann in den Kohlen-Gruben zu kämpfen hat, gehören ganz vorzüglich die ungeheure Wassermenge, das Gebreche des Dach-Gesteines, endlich die bösen Wetter, aus kohlensaurem Gas und aus gekohltem Wasserstoffgas bestehend. Letzteres ist manchen Kohlen-Distrikten eigenthümlich; so findet sich dasselbe z. B. in *Schottland* am häufigsten in Kohlen-Bergwerken von *Ayrshire* und *Glasgow*, in *England* in dem Gebiete der Flüsse *Tyne* und *Wear*, in den Grafschaften *Northumberland* und *Durham*. Das Kohlen-gesäuerte Gas bezeichnen die Schottischen Bergleute mit dem Ausdrucke *Choke-damp* (erstickender Dampf), *Black damp* oder *Styff* das gekohlte Wasserstoffgas, führt den Namen *Fire*, oder *Fire-damp*. Das erste der genannten Wetter ist am minde-

sten gefährlich, und man kann sich leicht dagegen schützen; das letztere, mit Blizzesschnelle hervorbrechend, zeigt sich weit furchtbarer in seinen Wirkungen, obwohl die Katastrophen, welche dasselbe herbeiführt, nicht von langer Dauer sind. — Ausser den namhaft gemachten Hindernissen verdienen noch die Kohlen-Brände einer besondern Erwähnung. Es liegen denselben vorzüglich drei Ursachen zum Grunde: 1. Ausströmungen von gekohltem Wasserstoffgas von besonderer Heftigkeit; 2. Selbst-Entzündungen, die gewöhnlichste Veranlassung, entstehend durch Zersezung von Kiesen unter dem Kohlenschutt; denn so häufig auch das Vorkommen von Kiesen in den festen Kohlschichten ist, so erfolgt dennoch hier, selbst bei Statt habender Berührung mit Wasser, keine Zersezung, im lockeren Kohlenschutt aber bedingt die Berührung der Luft bald Feuer, besonders wenn Feuchtigkeit oder Wasser die Luft-Wirkung unterstützen; 3. Unachtsamkeit der Arbeiter, Entzündungen durch Grubenlichter u. s. w. Um ausgebrochene Brände zu löschen, hat man verschiedene Methoden; in ihrem ersten Entstehen, und wenn dieselben nicht von grosser Ausdehnung sind, reicht oft das Bespritzen mit Wasser hin, bei häufigem Vorhandenseyn von Kiesen aber würde durch den Wasser-Zutritt das Uebel nur vermehrt werden; kann man sich dem Feuer nähern, so gelingt es zuweilen das entzündete Material aus den Gruben hinwegzuschaffen, eine Arbeit, welche für die Bergleute höchst peinvoll und gefährlich ist, besonders durch die hervorbrechenden, sehr oft Schwefel-haltigen Dämpfe; ein anderes Mittel ist das Erstickten des Feuers, indem man die Grube versetzt oder verbüht, und den Zu-

tritt der Luft zu den brennenden Massen hindert, allein vorhandene Spalten und Risse, welche nicht immer verwahrt werden, machen auch diese Methode gar häufig unzureichend. — In den Kohlen-Gruben von *Staffordshire* entstehen die Brände durch Selbst Entzündung, besonders oft in der sogenannten *Ten Yards Coal*, deren Mächtigkeit gegen 30 F. beträgt. Die Heftigkeit der Gluth wird hier zuweilen in dem Grade gesteigert, daß, nahe bei der Oberfläche, wahre Weißglühhitze vorhanden ist; und der Kohlenschiefer verglast, oder selbst zu einer Masse, ähnlich dem härtesten Porzellan, umgewandelt wird; der Thon-Eisenstein nimmt das Ansehn regelrechter Basalt-Säulen von ungefähr $\frac{1}{8}$ '' im Durchmesser an. Solche geglühte Massen erlangen eine Festigkeit, welche sie zum Gebrauch beim Straßenbau geeignet macht. In *Bilston* und *Dudley* in *Staffordshire* haben jetzt solche Brände Statt. Der Verf. besuchte an dem zuletzt genannten Orte einen großen Garten, wo, durch die große unterirdische Hitze, der Schnee schmolz, so wie er niederfiel; die Vegetation zeigt sich hier sehr beschleunigt, und man erndet oft dreimal in einem Jahre. Obwohl das Feuer der Oberfläche nahe ist, so zeigen sich dennoch bloß die Wirkungen einer gemäßigten Temperatur, und aus diesem Umstande dürften wir nicht unrichtige Schlussfolgen abzuleiten vermögen, auf das Vorhandenseyn eines Zentralfuers im Erd-Innern. — In den Kohlenwerken des nördlichen *Englands* zeigen sich die, in dem Distrikte des *Tyne* und *Wear*, zuweilen ausbrechenden Brände durch die Gegenwart von Wasserstoffgas sehr vermehrt, indem dasselbe mitunter sich anhäuft, und durch seine Entzündung Explosionen zur Folge hat; nicht

selten treten Wiederholungen solcher Phänomene ein, gleichsam in regelrechten Zwischenräumen, ein Donner-ähnliches Getöse ist vernehmbar, und auf glänzendes Licht folgt die tiefste Finsterniß. — Die Kohlen-Gruben Schottlands haben ebenfalls nicht selten Brände aufzuweisen. Zu Kilkerran in *Ayrshire*, wo durch Unvorsichtigkeit von Hirtenknaben, ein Kohlen-Lager entzündet wurde, dauert die Katastrophe angeblich schon länger als ein Jahrhundert, und alle Versuche, das Feuer zu löschen, blieben unwirksam. Im Anfange war der Brand auf ein Kohlen-Lager beschränkt, das nicht mehr im Bau begriffen, allein da man eine tiefere Schicht zu bearbeiten begann, pflanzte sich die Gluth weiter fort. An mehreren Stellen auf der Oberfläche wurde der Kohlenschiefer zu Glas und Schlacke geschmolzen. Man hat, seit längerer Zeit schon, den Bau verlassen, und im Thale des *Girvan*-Flusses, weiter südwärts, in einer Gegend, welche vom Brande frei war, Kohlen zu bebauen begonnen. In Folge der Hitze, die im Berg-Innern vorhanden war, und durch ihre gleichmäßige Verbreitung auf der Oberfläche, bemerkte man zur Winterzeit, daß der gefallene Schnee auf eine beträchtliche Weite fast augenblicklich wieder schmolz, und daß das Gras, selbst in der kältesten Jahreszeit, ein frisches Grün zeigte; eine angelegte Baumschule hatte den günstigsten Erfolg, allein die, in andere Gegenden verpflanzten, Bäume, wo dieselben andern Temperatur-Graden ausgesetzt waren, gingen bald zu Grund. Dieser Umstand weist ebenfalls darauf hin, wie die Hitze des Erd-Innern sich unterhalb der Oberfläche ausbreiten, und in gewissem Grade die günstigen Wirkungen des Äquatorial-Klimas, hinsichtlich der

Vegetation hervorrufen könnte. — Im *Johnstone-Kohlenwerke*, unfern *Paisley* in *Schottland*, entstand, vor etwa 20 Jahren, durch Selbst-Entzündung ein Kohlen-Brand. Hier sind fünf verschiedene, aber nur durch sehr geringe Zwischenräume von einander geschiedene, Kohlen-Schichten vorhanden, so, daß sie gleichsam ein einziges Kohlen-Lager von ungefähr 40 F. Mächtigkeit ausmachen. — Im *Bridge-of-Orr-Kohlenwerke* in *Schottland* hatte, während des strengen Winters vom Jahre 1812, eine Selbst-Entzündung Statt. Viele Flüsse waren bis zum Grunde gefroren. Das Wasser von *Orr*, in der Nähe der Kohlen-Gruben, war ebenfalls gänzlich zu Eis geworden, und da ein plötzliches Thauwetter, mit Regen verbunden, dem Froste folgte, so flossen die angeschwollenen Wasser über die Eismassen hin, und eine beträchtliche Menge stürzte hier die Grubenbaue hinab. Das Wasser hatte eine Zersetzung der Kiese zur Folge, und das Feuer brach bald aus. Einige Jahre früher war das Kohlen-Lager zu *Wemyss* in der Grafschaft *Fyfe* in Brand gerathen, der schnell um sich griff und große Zerstörungen herbeiführte. Das Feuer hielt drei Jahre hindurch an, und da die entzündete Masse ganz isolirt ist, so dürfte sein gänzlichliches Erlöschen noch als zweifelhaft gelten. Der Verf., welcher die Erscheinung zu untersuchen Gelegenheit hatte, bemerkte sehr starke Entwicklungen schwefeliger Dämpfe; mehrere Arbeiter wurden ein Opfer derselben. — Was die in neuerer Zeit, in *Clackmannanshire* und in *Mid-Lothian* ausgebrochenen Kohlen-Brände betrifft, so berichtet der Verf. Nachstehendes darüber. Im *South Sanchie-Kohlenwerke* wurde, zu Anfang des Jahres 1828, Feuer in den alten Bauen be-

merkt, deren Erstreckung sehr beträchtlich ist. Man gewährte dasselbe zuerst durch den, aus der Erd-Oberfläche hervorbrechenden Rauch. Die Kohle ist zu Selbst-Entzündungen nicht geneigt, indem dieselbe fast keinen Schwefel-Gehalt hat. Bei näherer Untersuchung ergab es sich, daß der Brand wenigstens schon 10 Jahre lang gedauert haben müsse; er war durch Unvorsichtigkeit der Gruben-Arbeiter entstanden. — Im Polton-Kohlenwerke entdeckte man, im November 1827, einen Brand, und vor etwa drei Jahren entzündeten sich in den Gruben zu *Whitehill* die Kiese-reichen Kohlen von selbst; vom Tag eindringende Wasser hatten die Katastrophe herbeigeführt. — — — Auf welche Weise Selbst-Entzündungen in Kiese-führenden Kohlen entstehen, hat man auf verschiedene Weise zu erklären gesucht. Luft und Feuchtigkeit scheinen unerläßliche Bedingungen dabei; ferner wird eine beträchtliche Mächtigkeit des Kohlenschuttes erfordert, indem sonst nur Wärme, aber kein Feuer-Ausbruch Folge der Zersetzung ist. Was die chemische Akzion betrifft, so dürften verschiedene Ursachen anzunehmen seyn, namentlich die Zersetzung der atmosphärischen Luft, indem der Sauerstoff-Gehalt mit dem Eisen der Kiese sich verbindet, und der gebundene Wärmestoff auf solche Art frei wird; Oxygen und Hydrogen, im Wasser enthalten, müssen sehr zur Erhöhung der Temperatur beitragen u. s. w.

N. MILL erstattete Bericht über das Erdbeben in *Colombia* am 16. November 1827. (*The quarterly Journal; n. s. April to July, 1828, p. 379.*) Die Katastrophe

tastrophe kündigte sich durch ein heftiges unterirdisches Getöse an; über der Stadt schwebte eine weißse durchsichtige Wolke, gleich einem zarten Gas-Schleier. (Ein ähnliches Phänomen wurde auch bei der Erschütterung vom 17. Junius 1826 wahrgenommen; möglich, daß dasselbe von, aus der Erde aufsteigenden, wässerigen Dünsten herührt, die durch die unterirdische Wärme emporgetrieben wurden, und in der kälteren Atmosphäre sich verdichteten) *. Die Richtung der Stöße war aus SO. nach NW., und durch die Verwüstungen, welche sie hinterließen, deutlich bezeichnet. Die Bebung dauerte eine Minute, oder etwas länger, und richtete eine gewaltige Zerstörung an.

BASTEROT untersuchte die Unterlage des Kreidegebirges unfern *Folkstone*. Er fand nachstehende Schichten - Folge:

1. weißse Kreide;
2. graue Kreide;
3. Sand mit grünen Theilchen und unkenntlichen organischen Resten;
4. Mergel von unreiner weißer Farbe, sehr gemengt mit dem Sande Nro. 3; enthält nierenförmige dichte Massen und sehr viele fossile Ueberbleibsel, allein bei der Weichheit des Mergels lassen sich die Merkmale nicht wohl bestimmen;

* *Bogota* hat eine Meereshöhe von 9600', und ist wenigstens 100 Meilen von jedem bekannten Vulkane entfernt.

5. blauer Mergel von *Folkstone* (*gault*), sehr mannichfache Petrefakten umschließend; als besonders bezeichnend gelten: *Hamites*, *Inoceramus*, ein eigenthümlicher *Ammonites* und vorzüglich ein kleiner *Belemnites*;
 6. Sand- und Sandstein-Lager, voll von grünen Theilchen, sehr rauh in Absicht der Struktur. Von organischen Resten keine Spur.
- (*Transact. of the geol. Soc. of London; new Ser; Vol. II, P. 1, p. 334.*)
-

Ueber die Ersteigung der *Jungfrau*, des berühmtesten aller Gletscherstöcke im Bernischen Oberlande (12,670 F. Seelöhe), liest man Folgendes, nach Angaben der Männer, welche das Unternehmen wagten, in öffentlichen Blättern. Den 8. September 1828, Mittags um 12 Uhr, nahmen sieben Thalleute aus *Grindelwald*, von denen mehrere seit Jahren durch Muth und Entschlossenheit als gute Bergsteiger sich auszeichneten, von ihren Freunden Abschied, um das *Jungfrauhorn* zu ersteigen. Sie hatten Nahrung für mehrere Tage bei sich, und waren mit den nöthigen Werkzeugen versehen. Noch den nämlichen Abend gingen sie neben dem unteren Gletscher hinauf, dann über das Eismeer, und von da durch das sogenannte *Kalli* hinauf hinter den *Eiger*, wo sie ihr Nachtquartier in einer Höhle aufschlugen, die wohl bei 70 F. lang, und ungefähr 40 F. breit war, auch verschiedene Gänge hatte. Wie der Tag anbrach, gingen sie über die Eisfelder hinter den *Eiger*, überstiegen den *Grat* zu-

nächst am *Mönch* (welchen Bergstock sie künftigen Sommer zu besteigen gedenken). Von da wendeten sie sich links hinunter, und übernachteten wahrscheinlich beim *Grünhorn*, oder bei den *Walliser-Viescherhörnern*, weil Wolken am Himmel daher zogen, damit, wenn schlechte Witterung eintreten, und ihnen den Rückweg in die Heimath abschneiden sollte, sie sich ins *Walliserland* retten könnten *. Den 10. Morgens, da die Witterung wieder günstig war, zogen sie über die Eisfelder der *Jungfrau* zu. Zwei von ihnen holten die Fahne, die sie bei dem früheren Versuche zwischen dem *Mönch* und der *Jungfrau* aufgesteckt hatten. Bei diesem Gebirge wurde nun zuerst eine Leiter angesetzt, dann mußten sie bei drei Stunden zubringen, um Tritte einzuhauen; über eine beinahe senkrechte Eiswand hinauf, wo jeder Ausgleitende rettungslos verloren gewesen wäre. PETER BAUMANN, ein Bergbesteiger ohne Gleichen, der schon einmal, obwohl unkundig des Weges, die gefährvolle Reise von *Grindelwald* nach der *Grimmel* über die Eismeere gemacht hatte, im Steigen immer der erste, sich nur flüchtig einhackend, stets sicheren Trittes, jede Gefahr verachtend, erreichte endlich Nachmittags um 4 Uhr die Spitze des *Jungfrauhornes*. Dieselbe war, wie eine First, bei 12 F. lang und nur einige Finger breit. Ihm folgten: ULRICH WITTWER, CHRISTIAN

* Hier ist zu bemerken, daß diese Männer, welche keine Karte bei sich hatten, um sich gehörig orientiren zu können, anfänglich dieses ihr zweites Nachtquartier am Fusse des *Finsteraarhorn* aufgeschlagen zu haben glaubten, worüber sie aber späterhin ihren Irrthum eingesehen haben.

BAUMANN, HILDEBRAND BURGNER, PETER ROTH ein weiegener Berggänger, der schon einmal in einer Schneelawine eine Luftfahrt über eine furchtbare Felswand hinunter gemacht, hat, dieser trug den Bohrer und die beinahe 20 Pfund schwere eiserne Fahne hinauf, endlich PETER MOSER, der alte wohlbekannte beste Gemsenjäger des Thales *. Nachdem sie nach und nach durch Weghacken des Schnees und Eises auf dem Gipfel den Platz erweitert, vereinigten sich daselbst die sechs Gefährden, und machten die Fahne fest. In dieser Stunde wurden sie von vielen fremden und einheimischen Personen durch gute Fernrohre gesehen. Nach ihrer Aussage war das Athemholen in dieser Höhe leicht, die Kälte mäßig, die Aussicht in die Gegend von Bern nebelig, in die benachbarten Thäler hingegen ziemlich heiter und schön. Nachdem sie ungefähr eine Stunde auf dem Gipfel zugebracht, stiegen sie über den gefährlichen Weg rückwärts hinunter, und übernachteten in der sogenannten kalten Herberge in der Nähe der *Jungfrau*. Den 11. gingen sie wieder ihrer Heimath zu, wo sie zur Freude aller Bewohner des Thales, Nachmittags um 3 Uhr, glücklich wieder anlangten.

PATRICK CAMPBELL erstattete Bericht über das Erdbeben, welches zu *Bogota* und in der *Kordillera* zwischen *Bogota* und *Popayan* am 16. November 1827 sich ereignete **. (*Phil. Magaz.*; IV, 56.) Die Katastrophe

* Der siebente der Thalleute blieb zurück; vorgerücktes Alter erlaubte ihm das Steigen in solcher Höhe nicht mehr.

** S. oben S. 368.

hatte um 6 $\frac{1}{2}$ Uhr Abends Statt. Sie verkündigte sich durch ein lautes rollendes Getöse; das Haus, in welchem der Erzähler sich befand, bebte, der Thurm der Hauptkirche stürzte ein, und viele öffentliche und Privat-Gebäude litten bedeutenden Schaden. Die Bebung hielt ungefähr eine Minute lang an. Der erste Stofs war wellenartig; dann folgte ein zweiter von gröfserer Heftigkeit. Nur von den niederen, nicht über einen Stock hohen, Häusern blieben manche verschont. — Wie es scheint, wurde die Erschütterung im N. von *Bogota* wenig gefühlt; allein gegen S. war die Zerstörung sehr ausgedehnt. Durch die ganze Ebene von *Bogota*, bis zu den Städten *Purificación* und *Neiva*, sieht man überall Spuren der Verwüstung. In *Purificación* und *Ibogué* stürzten selbst manche, bloß aus Schilf erbaute und mit Stroh gedeckte Häuser zusammen. In *Neiva* gesellten sich sehr heftige Regenströme zu dem Erdbeben, so, daß ein großer Theil der Gegend überschwemmt wurde, namentlich längs den Ufern des *Magdalenen-Flusses*, dessen Wassermasse schnell beträchtlich vermehrt wurde; die Fluthen führten ungeheure Mengen Schlamm und andere Substanzen mit sich, und starker Schwefel-Geruch war zu bemerken. — Wahrscheinlich dürfte ein vulkanischer Ausbruch in *Tolima*, dem alten Feuerberge von *Tocaima* Statt gehabt haben. Man berichtet, daß mächtige Rauchsäulen aus der Mündung des Kraters emporgestiegen seyen, und, was besondere Beachtung verdient, selbst an dem Tage des Erdbebens. Aehnliche Phänomene sollen in den Gebirgen von *Santa Anna* in *Maraquita* und im *Paramo* von *Ruiz* wahrgenommen worden seyn; diese Gebirge gehören zu

derselben *Kordillera*, und stoßen an die von *Tolima*, *Popayan*, 200 geographische Meilen gegen SSW. von *Bogota*, hat gleichfalls sehr durch die nämliche Erschütterung gelitten. Hier folgten die Stöße in ungefähren Zwischenräumen von sechs Stunden auf einander, bis zum Abend des 18. Novembers. Heftige Regenströme traten auch hier ein. Noch grösser war die Verwüstung zu *Patea* Etwas mehr gegen SSW. Wahrscheinlich dürfte gleichzeitig ein Ausbruch des Vulkans von *Pasto* eingetreten seyn, und die weite Spalte, welche auf der Strasse von *Guanacas* sichtbar geworden, setzen es beinahe außer Zweifel, daß die gesammten *Kordillera*n eine gewaltige Erschütterung erlitten. In den Ebenen von *Bogota* thaten sich gleichfalls große Spalten auf, und der *Tunza* begann unfern *Costa* seinen Lauf durch einige derselben zu nehmen.

Im *Quarterly Journal of Science, Literature and Art: new Ser.*, Januar — April 1828, p. 131 *ect.* liest man eine Nachricht von J. Mac-Culloch über eine figurirte (*figured*) Abänderung von Kohlen aus *Glamorganshire*. Die Erscheinung dürfte dieser Gegend eigenthümlich seyn, und ist so auffallend, daß sie selbst der Beachtung gewöhnlicher Gruben-Arbeiter nicht entging. Die Kohlen-Ablagerungen um *Merthyr Tydfil* haben die befragte Abänderung vorzüglich häufig aufzuweisen, und man pflegt solche mit dem Trivial-Namen krystallisirte Kohlen zu bezeichnen. Die Oberfläche trägt linearische Zeichnungen, ähnlich jenen, die man gemeinhin *snail-creep* zu nennen gewohnt ist, und dadurch erhält das Ganze täu-

gehend das Anselin gewisser Madreporiten. (Eine Beschreibung durch Worte würde unsere Leser mit den Gestalt-Verhältnissen der befragten Kohle nicht genügend bekannt machen, und die vom Verf. gegebenen Zeichnungen sind, wie er selbst sagt, gleichfalls unzureichend.)

Längs des Rhein-Stromes und gegen die Niederlande hin wurde, am 3. Dezember 1828-Abends um 6 $\frac{1}{2}$ Uhr, ein Erdbeben verspürt. In *Achen*, stärker aber noch in *Burtscheid*, gewahrte man zwei Beben, die erste war milder heftig, die zweite aber, welche 2 Sekunden später erfolgte, äußerte sich so stark, daß man den Boden deutlich schwanken fühlte. Auch war der zweite Stofs mit einem merkbaren Getöse verbunden. Die Richtung war von NW. nach SO. — In *Siegburg* bemerkte man sogar drei wellenförmige Erscheinungen, welche mit Saufen in der Luft verbunden waren. — In *Remagen* verspürte man das Erdbeben heftig. Es ging demselben ein gewaltiger Luftstofs voran. Hierauf folgten, gegen 4 bis 5 Sekunden andauernd, mehrere gewaltige Schwingungen von NW. nach SO. Das Barometer stand 28,2, und das Thermometer —1. (Zeitungs-Nachricht.)

Nach COMPTON (*Transact. of the geol. Soc.; new Ser; Vol. II, P. 2, p. 329*) fand man bei den Ausgrabungen unfern *Tivoli*, an der Stelle, wo, wie behauptet wird, die *Villa von Mantius Vobiscus* gestanden haben soll, zahlreiche Bruchstücke eines Gesteines, welches bis dahin unter den, von den Alten zu ihren Bauten

angewandten, nicht vorgekommen. Es ist ein Granit mit grün gefärbtem Feldspathe (gleich dem sogenannten Amazonensteine). Woher man das Material genommen, bleibt noch auszumitteln; indessen trägt die Oberfläche einige jener Bruchstücke Aegyptische Hyreoglyphen, welcher Umstand einige Andeutung für das muthmaßliche Vaterland gewährt.

In der Versammlung der Naturforscher und Aerzte Deutschlands zu *München*, im Herbste 1827 gehalten, sprach L. v. Buch über die Hippuriten, welche neuerdings bei *Reichenhall* in *Baiern*, am Fusse des *Untersberges*, in der Kreide-Formazion entdeckt worden. Wir entlehnen über den interessanten Vortrag Nachstehendes aus der *Isis*, B. XXI, S. 438 ff. — »PICOT DE LA PETROUSE entdeckte vor etwa 30 Jahren bei *Alet*, am Fusse der Pyrenäischen Berge, eine große Menge sehr außerordentlicher Gestalten, welche dort die Felsen erfüllen. Er sammelte nicht allein, was diese Körper auszeichnen konnte, sondern beschrieb sie auch genau und zeichnete sie. Beschreibungen und Zeichnungen sandte er dem verewigten SCHREBER nach *Erlangen*, welcher dieselben unter dem Titel: Beschreibung mehrerer, bisher noch unbekannt gewesener, Arten von Orthoceratiten, herausgab. — Die versteinten Thiere blieben den *Pyrenäen* eigenthümlich; anderswo fand man sie nicht. — Etwa zehn Jahre später kam W. THOMPSON nach dem äußersten südlichen Vorgebirge von *Sicilien*, dem *Kap Passero*, und fand es durchaus von ähnlichen Gestalten zusammengesetzt. Er kannte jedoch LA PETROUSE'S Be-

schreibung nicht; sondern glaubte etwas ganz Eigenthümliches gefunden zu haben. Er liefs diese Körper in Kupfer stechen, und nannte sie *Cornucopiae*. Die nicht öffentlich bekannt gemachte Abbildung erhielt ich von ihm mit einer sehr schönen Folge der natürlichen Körper selbst, welche gegenwärtig in der Königlichen Mineralien-Sammlung in Berlin bewahrt werden. Die Kupfer wurden in Berlin nachgestochen, und finden sich mit der Beschreibung in dem Magazin naturforschender Freunde. — Als darauf LAMARK sein berühmtes Werk über die wirbellosen Thiere bearbeitete, entgingen seinem sichtenden und ordnenden Geiste auch diese Geschöpfe nicht. Er zeigte, daß sie von den Orthoceratiten getrennt werden müssen, ja nicht einmal mit ihnen zu einer Haupt-Ordnung gehören können, indem sie auf ganz eigenthümliche Art gebildet seyen. Er gab ihnen den, schon von GUETTARD gebrauchten, Namen der Hippuriten. — Auch den Geognosten mußte diese Trennung angenehm seyn, denn nun blieben die Orthoceratiten durchaus der Transitions-Formazion eigenthümlich, und sie wurden für diese Formazion gänzlich auszeichnend. — Seitdem sind auch einige andere Hippuriten in Frankreich entdeckt worden, bei Angouleme und in der Normandie, und PARKINSON konnte von letzteren noch eine Abbildung in seinem bekannten Werke geben. Die Marseiller Naturforscher TOULOUSAN und NEOREL fanden sie ebenfalls in der Nachbarschaft dieser Stadt wieder, und beschrieben dieselben in der Statistik des *Dep. des Bouches du Rhône*. Ich sah sie hier in der Gesellschaft des Herrn E. DE BEAUMONT. Kaum hatten wir einige Meilen von Marseille die Ufer des großen Sees von Berre erreicht, den eine schmale

Landzunge vom mittelländischen Meere trennt; so erschienen uns, an den Hügeln die Kegel der Hippuriten in langen Reihen fast dicht an einander gedrängt, Millionen in den wunderbarsten Formen und Lagen. Viele waren, im ersten Anfange ihres Entstehens, genöthigt gewesen, durch die Beengung von größeren, schon bestehenden, sich Auswege zu suchen, welche ihnen doch am Ende verschlossen blieben, und ihrem Leben ein Ziel setzten; andere, sich gegenseitig haltend, waren freudig emporgewachsen, ohne Krümmung und Biegung, schön gedrehte Kegel, wohl zwei Fuß hoch und höher; noch andere, wahrscheinlich durch äußere Ursachen gestört, lagen umgeworfen in Verwirrung durch einander; Radioliten, Terebrateln, Austern füllen ihre Zwischenträume; kaum ist von festen Felsen etwas zu sehen. So verfolgt man sie am ganzen südlichen Ufer des Sees von *Berre* bis *Martigues*, dann wieder über *Martigues* hinaus bis zum Hafen von *Boue* am Meere selbst, gewiss zwei Meilen lang fort. — Ganz ähnliche Hippuriten-Bänke fanden wir später in großer Höhe auf den Bergen über *Toulon* gegen *Aix*, und unter dem Wallfahrtsorte *N. D. de la Garde*. Endlich erschienen sie wieder zu *St. Paul trois Châteaux* in der ehemaligen *Dauphinée*, etwa fünf Meilen nordöstlich von *Avignon*, und überall in den gleichen geognostischen Verhältnissen. An allen diesen Fundorten nämlich befinden sie sich in einer ausgezeichneten Kreide-Formation. Spatangen, Cidaris, die eigenthümlichen Austern der Kreide, die Terebrateln, die Radioliten lassen darüber keinen Zweifel, um so weniger, da Muschelkalk, tertiärer Kalk und Gryphitenkalk ganz in der Nähe mit Charakteren auftre-

ten, welche sie nicht verkennen lassen, und sie weit von diesen Kreide-Schichten entfernen.

Seitdem habe ich mir Mühe gegeben, zu erfahren, ob wohl in *Deutschland* von diesen seltsamen Gestalten irgend Etwas gesehen worden sey; ich habe mit Sorgfalt die Bücher der älteren, auf organische Geschöpfe der Vorwelt so aufmerksamen, Naturforscher durchgesehen: nie habe ich eine Spur finden können, daß man jemals Etwas dem Aehnlichen gekannt. Nicht *SCHRÖDER*, nicht *WALCH*, noch *KNOX*, oder *D'ANNONIS* Aufsätze, oder *BAIER* erwähnen irgend einer Erscheinung, welche man darauf hindeuten könnte. Ich glaubte mich überzeugt zu haben, diese Thiere wären *Deutschland* ganz fremd, eben so, wie sie in *England* durchaus zu fehlen scheinen. Ganz unerwartet wurden sie vor wenigen Monaten in *Baiern* entdeckt, und völlig eben so schön, eben so auffallend in gleicher Menge und Lage, wie bei *Marseille*. — Ich glaube, diese merkwürdige und wichtige Entdeckung gebührt dem Herrn Salinen-Direktor von *RAINER* zu *Reichenhall*. Eine Jagd hatte zu dieser, bisher ganz unbekannten, Lagerstätte der Hippuriten geführt, im Walde, am Fulse des *Untersberges*, Etwas über dem Hofe *Plain*, und wenig mehr, als eine Stunde von *Reichenhall* entfernt.

Zuverlässig gehören diese Bänke eben so bestimmt zur Kreide-Formation, wie die von *Marseille* und *Dauphinée*, und sie erweisen, daß diese Kreide-Bildungen nicht nur bei *Regensburg*, sondern bis in die *Alpen* sich finden. — Die Hippuriten des *Untersberges* scheinen auch wirklich ganz dieselbe Art mit denen in *Süd-Frankreich* zu seyn, welche von *DE FRANCE* unter dem Namen *Hippurites resecta*

aufgeführt wird. — Es gehört wesentlich zum Charakter der Hippuriten, daß sie mit einem Deckel versehen sind, und schon dieses entfernt sie weit von allen Cephalopoden, zu welchen Orthoceratiten, Belemniten, Ammoniten, Nautiliten gehören. Denn seitdem PERON aus *Neu-Holland* eine lebende *Spirula* nach *Paris* gebracht hatte, blieb die Organisation dieser, bisher so ganz räthselhaften, Geschöpfe kein Geheimniß mehr. In allen konkamerierten Gehäusen verläßt das Thier eine untere Kammer, um eine höher gebildete einzunehmen, und es führt durch alle verlassenen Kammern eine hohle Röhre, einen *Sipho* bis zum ersten Anfang zurück. Aus den oberen Kammern tritt das Thier hervor und umgibt, mit einem weiten Sack, den größten Theil des Gehäuses. So sieht man es selbst noch in Ammoniten und Belemniten, wenn man sie in festen Felsen untersucht. Der Eindruck des Thieres selbst ist zwar oft auf dem Gesteine deutlich zu erkennen, und bei den Belemniten ist dieser thierische Eindruck zuweilen acht- bis zehnmal länger als das Gehäuse selbst. In Kabinetten aber sieht man hiervon nie Etwas, weil dieser Eindruck sich vom festen Gesteine nicht abheben läßt, und man gewöhnlich nur die festen Schalen aufammelt und bewahrt. Auch sind die letzten Konkamerationen der Ammoniten, Belemniten und Orthoceratiten, in welchen das Thier lebt, nach den feinen und sorgfältigen Beobachtungen des Grafen v. Münster, gewöhnlich vollkommen ein Drittel so groß, als die letzte Windung, oder als die Länge der ganzen Belemniten oder Orthoceratiten selbst. — Alle diese Geschöpfe sind daher beweglich; sie können den Ort ihres Aufenthaltes verändern, und wahrscheinlich auch höher oder tiefer sich im Meere

erheben. Nicht so die Hippuriten. Sie sind wie eine Auster, wie die Radioliten zwischen zwei Schalen eingeschlossen, und unten am Boden für ihre ganze Lebensdauer befestigt. Auf einer sehr kleinen anfänglichen Schale wird eine neue größere gebildet, auf diese abermals eine übergreifende, und so in der Höhe fort. Baut diese Muschel nun frei in die Höhe, ohne von einer Nachbar-Muschel gestützt zu werden, so biegt sie sich, wird krumm, und wächst in der Gestalt eines Hornes herauf. Ueberwiegt endlich die Schwere, so fällt das ganze Gebäude zu Boden, und das Thier wird zerstört. Gewöhnlich aber wachsen eine unendliche Zahl zu gleicher Zeit in die Höhe; sie halten sich gegenseitig, und ihre Form wird dann die eines, auf der Spitze stehenden und sehr regelmässig gedrehten, Kegels. — Jederzeit sieht man daher in den Hippuriten Transversal-Schichten, wie bei den Austern, welche aber nie durch einen *Sipho* durchsetzt werden. — Dagegen ist es merkwürdig, daß man an den Seiten stets zwei oder drei runde Kanten bemerkt, welche nicht hohl sind. An einigen gehen diese walzenförmigen Kanten bis zur Spitze, an andern bis zur Hälfte der Höhe. Sie sind so bestimmt, daß LAMARCK sie sogar in den Charakter der Hippuriten selbst mit aufgenommen hat. Ihr Einfluß auf die Organisation des Ganzen ist unbekannt; allein da nun auf die gemachte Entdeckung bei *Reichenhall* diese Gestalten der Untersuchung so erreichbar und so nahe gelegt worden sind, dürfen wir hoffen, daß wir bald darüber völlige und klare Auskunft erhalten werden. Auch ist es zu erwarten, daß wir sehr bald erfahren werden, ob auch andere Fossilien, welche ausschließlich der Kreide-For-

mazion gehören, sich in der Nachbarschaft dieser Hipparien, am Fusse des *Untersberges* bei *Reichenhall* aufhängen lassen.

In den Nächten vom 8. zum 9. und vom 9. zum 10. Oktober 1828 hatten zu *Genua* einige sehr starke Erd-Erschütterungen Statt; sie waren mehr senkrecht, als schleudernd; die heftigsten dauerten 40 Sekunden. Zu *Mailand* wurde, in der Nacht vom 8. auf den 9. Oktober dasselbe Erdbeben verspürt, es hielt gegen 10 Minuten an; ferner fühlte man, in der nämlichen Nacht, den Stoss zu *Verona*, *Lucca*, *Florenz*, *Novi*, *Asti* und *Pignerol*. — Dasselbe Erdbeben scheint sich auch durch das südliche *Frankreich* erstreckt zu haben, wenigstens wurde es zu *Marseille* empfunden. (Zeitungs-Nachricht.)

QUEFELER gab Nachricht über das Erdbeben, welches am 23. Februar 1828 in den *Niederlanden* und in mehreren *Französischen Grenz-Städten* verspürt worden. (*Phil. Magaz.*; IV, 55.) Die Zahl der Erdbeben, welche seit dem Verlauf mehrerer Jahrhunderte in den *Niederlanden* Statt gehabt, beschränkt sich auf sechs oder acht, und keines derselben hatte sehr zerstörende Folgen. In einem Zeitraume von 10 Jahren, im letzten Jahrhunderte, ereigneten sich nur drei, das eine 1755, unmittelbar nach der grossen Katastrophe von *Lissabon*, und das letzte trat 1760 ein. Das eine, neuerdings verspürte, zeigte sich besonders an den Ufern des Meeres, und *Lüttich*, *Pongres*, *Pirelemont* und *Huy* litten vorzüglich. Auch in den nach

berlichen Städten *Mastricht*, *Loewen*, *Namur* und *Brüssel* fühlte man starke Beben; indessen nahm ihre Heftigkeit ab in den Verhältnissen der Entfernung vom Hauptstizzo der Erschütterung. In *Bonn*, *Düsseldorf* u. s. w. auf einer, so wie zu *Dünkirchen*, *Middleburg* u. s. w. auf der andern Seite wurde das Phänomen verspürt (aber manche dazwischen liegende Städte blieben verschont). Geringe Beben empfand man auch in mehreren Französischen Grenz-Städten, so zu *Avesnes*, *Commercy* und *Longuyon*, so wie in den Kohlen-Gruben bei *Lüttich*, in einer Tiefe von 50 bis 60 Toisen, woselbst ein dumpfes Getöse damit verbunden war. Die allgemeine Richtung der Fortpflanzung der Stöße scheint aus O. nach W. gewesen zu seyn. Das Wetter, welches eine Zeitlang vor der Katastrophe heiter gewesen, trübte sich am Vorabend, und der letztere Zustand hielt mehrere Tage hindurch an. Die Bebung dauerte ungefähr 8 bis 10 Sekunden. Nach dem 23. Februar nahm man noch mehrere leichte Beben wahr.

J. C. L. ZINKEN schrieb über den Nickelglanz, der vor längerer Zeit auf der Grube Fürstin *Elisabeth Albertine* bei *Harzgerode* am Harze vorgekommen, und G. ROSE fügte dem Aufsätze erläuternde Bemerkungen bei. (POGGENDORFF, Ann.; XIII, 167.)

Vom Ursprung der Trapp-Gesteine handelte S. SOLLT. (*Philos. Mag.; n. Ser.; June, 1828, p. 458.*) Bei Untersuchung der Porphy-Berge um *Christiania* entdeckte der Verf. eine lose, tief liegende viereckige Masse

von dem Trappe, welchen man Diorit zu nennen gewohnt ist. Sie zeigt recht augenfällig und auf eine Art, die, mit Ausnahme der Versuche von G. WATT, bis jetzt nie beachtet worden (?), die allmähliche Entwicklung der Krystallisazion, beginnend mit kleinen Kugeln von grünem Augit und weißem Feldspathe, zuweilen einander umhüllend, und wechselnd in der Größe von der einer Erbse bis zur äußersten Kleinheit; man fand die Kügelchen, in großer Häufigkeit, auf einer senkrechten Seite der Felsen nahe am Boden zerstreut. Die Gemengtheile der Kügelchen waren, wie die genauere Untersuchung ergab, einander bald mehr, bald minder innig verbunden; die Feldspath-Theilchen hatten sich stellenweise schon mehr regelmäßig gestellt, die kleinen Augit-Parthieen ragten mitunter in regelrechten Krystallen hervor, und manche derselben waren kreuzweise durcheinander gewachsen. — SOLLY schickt der Mittheilung jener Thatsachen einige Bemerkungen über die wahrscheinliche Geschichte der Trapp-Gesteine voraus, aus einer Vergleichung der verschiedenartigen Lagerungsweise entnommen, in welcher jene Gebilde von ihm gesehen worden. Aus der theilweisen Aehnlichkeit derselben mit Laven, so wie aus ihrem öfteren Auftreten in Kohlen-Gebieten, zieht er den Schluss, daß sie ihr Entstehen einem inneren Verbrennungs-Prozesse (*internal combustion*) zu danken haben; und da es beinahe außer Zweifel, daß unsere Kohlen-Lagen früher Sümpfe gewesen, die durch eine Ueberlagerung von Thon und Sand, zugleich Pressung und Schutz erfuhren, so vermuthet der Verf., daß andere Massen von Moor und brennbaren Substanzen, die weniger geschützt gewesen, in Trapp ver-

wandelt worden (1). Die Lagerungsweise der Schwedischen Felsmassen bestärkten jene Muthmaßung (?!), und sie erhielt eine weitere Bestätigung durch ein Gestein, das, vollkommene Aehnlichkeit mit denselben zeigend, erst neuerdings gebildet worden durch Selbst-Verbrennung von Substanzen, die durchaus den, unter den Schwedischen Felsarten vorkommenden, entsprechen. — SOLLX fügte verschiedene Beobachtungen über Ströme bei, um das Mannichfache der Schichtung in diesen und jenen Lagerungs-Verhältnissen zu erklären. Der isolirte Charakter der Formazion in Gegenden, welche von Granit durchschnitten werden, läßt den Verf. vermuthen, daß dieses Gestein keineswegs, wie die Schottischen Plutonisten annehmen, von neuer Formazion sey. Einige Fälle von vorhandener hoher Temperatur in dem unteren Theile tiefer Gruben, die zu irrigen Schlüssen führten, werden erläutert. SOLLX geht auf die elektrische und chemische Einwirkung unterhalb der Erd-Oberfläche ein, und stellt die Behauptung auf, daß die gasartigen Erzeugnisse der Kohlen-Lager die Umwandlung des losen Sandes und Thones zu Kohlen-Sandstein und Thon-Eisenstein begünstigt hätten. Da eine solche innere Umwandlung von höchster Wichtigkeit ist, so empfiehlt der Verf. die weitere Untersuchung des Gegenstandes. Die von HENSLOW im Schiefer getroffenen Granaten und Zeolithe sind entschiedene Beispiele solcher, im Innern Statt gehabter, Umwandlungen, und stimmen ganz überein mit den von SOLLX beobachteten Thatsachen. Seine Unterscheidung zwischen Laven und Trapp, der im Allgemeinen durch den Ausdruck Basalt bezeichnet, in Schottland aber *Whin* genannt wird,

findet ihre vollkommene Bestätigung durch die Auktorität von J. HALL. „Kalkspath wird häufig im *Whinstone* getroffen, in Adern oder in nierenförmigen Massen, allein nie kommt derselbe in Laven vor, seine Gegenwart in einem vulkanischen Strome, die gewöhnliche Annahme, daß einige Laven vom *Aetna* Zeolithe und Kalkspath enthalten, beruht auf einem Irrthume. Allerdings trifft man in gewissen *Aetna*-Gesteinen die befragten Substanzen häufig, allein es sind jene Felsarten keine Laven, sondern sie flossen bloß unterhalb der festen Erdrinde, und gehören in jeder Hinsicht dem sogenannten *Whin* an. Es dürfte hierher ein gewisser Bezirk des *Aetna* zu zählen seyn, welcher die *Cyclophen*-Inseln, die Gegend um *la Trizza* und von *Jaci* einschließt; auch in andern Theilen des Berges trifft man Spuren davon. Bei *Bronte* ist ein hoher Rücken vorhanden, aus Sand- und Kalkstein-Schichten bestehend, die theilweise von neuer Lava überströmt, und durch dieselbe eingehüllt waren“ u. s. w.

FR. KÖHLER lieferte eine mineralogisch-chemische Untersuchung einiger Varietäten des Diallags. (POGGENDORFF, Ann.; XIII, 101.) Als Resultat derselben ergibt sich, daß metallisirender Diallag, Bronzit und Hypersthen viel natürlicher als Unterarten des Augits auftreten, als daß sie in Gemeinschaft mit dem Schillerspath, Glieder der Schillerspath-Familie bilden.

Am 21. Julius und 7. Aug. 1828 hatten heftige Erschütterungen der Erde zu *Alt-Schemacha* in *Schir-*

man Statt. Von einem hohen Berge, $1\frac{1}{2}$ Werst von *Maganla*, rifs sich eine Erdmasse von 200 Faden im Umfange los, und begrub die unten stehenden Wohnungen; da, wo sich die Masse abgelöst hatte, entstanden drei starke Quellen nahe bei einander, und sämmtliche Quellen sollen häufigen Zuflufs von Wasser gezeigt haben. Das Dorf *Tschagan* versank bis zur Hälfte in die Erde; in *Sagiani* öffnete sich eine Erdspalte, $2\frac{1}{2}$ Werst lang und $1\frac{1}{2}$ Arschinen breit, über welcher sich, in dunkler Nacht, ein Blitz-ähnliches Feuer zeigte. (Zeitungs-Nachricht.)

NÖGEMANN beschrieb das Erdbeben vom 23. Februar 1828 im Königreiche der *Niederlande* und in den Königl. Preuss. Rheinisch-Westphälischen Provinzen. (SCHWENOGEN's Jahrb. d. Chem.; XXIII, 1.) Er redet von den Gegenden, in welchen die Erschütterung verspürt worden, und von den Grenzen ihres Wirkungskreises; von der Zeit des Eintrittes der Katastrophe und von den wichtigsten, dieselbe begleitenden Phänomenen; von der Beziehung der Verbreitung des Erdbebens zu der davon betroffenen Gebirgs-Bildung. — Von dem letzteren Abschnitte der interessanten Abhandlung gestatten wir uns die Mittheilung nachstehenden Auszuges:

• Wirft man einen Blick auf RAUMER's Karte vom Schiefer-Gebirge des nordwestlichen *Deutschlands*, *Belgiens* und des nordöstlichen *Frankreichs* *, oder auf die Karte

* Geognostische Versuche; Berlin; 1815.

des Schiefer-Gebirges in den *Niederlanden* und am *Rhein*, zusammengestellt von OETNHAUSEN und DECHEN *; so wird man bald gewahr, daß der angegebene Haupt-Bezirk, worin in den *Niederlanden* das Erdbeben sich mit besonderer kräftiger Thätigkeit erwiesen hat, in seiner verhältnißmäßig schmalen und viel längeren Ausdehnung, gerade die Gegend begreift, worin hauptsächlich das Steinkohlen-Gebirge abgelagert erscheint, und daß die Längen-Erstreckung dieses Bezirkes ziemlich der Haupt-Streichungs-Linie des Steinkohlen-Gebirges folgt. Auf der weiten Fortsetzung dieser Linie, bis in die Gegend des *Rheins*, finden wir selbst noch die kräftigsten Erdbeben-Aeusserungen, welche im Preussischen Gebiete erkannt worden sind; obgleich hier jüngere Gebirgsarten lagern, die aber das Steinkohlen-Gebirge überdecken können. Bekanntlich setzt das Steinkohlen-Gebirge, beiläufig in derselben Streichungs-Linie, und nur um wenige Stunden mehr nach Norden vorgerückt, rechts des *Rheins* wieder fort, und bildet hier die Ablagerung der *Ruhr-Gegend*, in den Bergamts-Bezirken *Essen* und *Bochum*; und gerade auf diesem Terrain erkannten wir auch die Fortsetzung unseres Erdbebens bis nach *Soest*, d. h. bis einige Meilen über diejenige Gegend hinaus, wo das Steinkohlen-Gebirge endigt, — und zwar in dieser Richtung gerade die einzige und bedeutend lange Erstreckung des Erdbebens, welche auf der rechten *Rhein-Seite* Statt gefunden hat, und die man daher im eigentlichen Sinne als bloße Verzweigung nicht ansehen

* Hertha; B. II.

darf. — — » Könnte es aber nicht bloß zufällig gewesen seyn, daß sich der Heerd des Erdbebens gerade unter dem Steinkohlen - Gebirge befand? — » In der That weiß ich keineswegs gegen die affirmative Beantwortung dieser Frage Etwas Bestimmtes einzuwenden; aber dennoch möchte ich die Beobachtung, daß das Erdbeben sich in seiner Längen - Erstreckung nach der Haupt - Streichungs - Linie des Steinkohlen - Gebirges, welche Richtung wieder mit dem Streichen der älteren Gebirgsarten, nämlich mit derjenigen des ganzen Schiefer - Gebirges zusammenfällt, verbreitet hat, durchaus nicht unfruchtbar halten für eine interessante, wenn auch nur allgemeiner auffassende, Folgerung, in Bezug auf die Eigenthümlichkeiten der Erdbeben. Schon KANT hat, unter Berufung auf die Zeugnisse von RAJ, BUFFON, GENTIL und A., die Bemerkung aufgestellt, daß die Erdbeben gemeinlich in ihrer Ausbreitung den Strich der höchsten Gebirge halten. In der Regel, wenn gleich nicht ohne Ausnahmen, steht aber auch das Hervortreten der Haupt - Gebirgsrücken in einer Beziehung zum inneren Bau der Gebirge, in der Art nämlich, daß die Haupt - Gebirgsrücken mehr oder weniger vollkommen parallel mit dem Streichen der sie konstituierenden älteren Felsarten laufen. Man könnte also auch wohl jene Erfahrung, welche KANT sogar ein Gesetz nennt, so ausdrücken, daß die Erdbeben sich gemeinlich in ihrer Haupt - oder Längen - Verbreitung nach dem Streichen der davon betroffenen älteren Gebirgs - Lager richten, — und dann fände diese Erfahrung eine neue Bestätigung in der Haupt - Verbreitungs - Richtung des Erdbebens vom 23. Februar 1828.«

• Zwei kräftige Gründe ließen sich auch wohl aufstellen, um darzuthun, daß Erdbeben sich viel leichter und weiter nach der Richtung der Gebirgs-Lager des Streichens, als in einer andern, die Gebirgs-Lager mehr oder weniger schief, oder rechtwinkelig schneidenden, Richtung verbreiten können. Es ist nämlich erstens klar, und keines näheren Beweises bedürftig, daß ein Stoß sich überhaupt leichter und weiter in einer homogenen, von keinen Zwischenräumen unterbrochenen, mehr oder weniger elastischen Masse verbreiten könne, als wenn dieselbe Masse vielfach durch leere Zwischenräume, oder auch durch zarte Spaltungen getrennt ist, und es mithin der Masse an Zusammenhang fehlt. Im allgemeinen betrachtet, tritt der erstere Fall ein bei Erdbeben-Stößen, welche sich nach dem Streichen der Gebirgs-Lager verbreiten; und der zweite, bei der Verbreitung der Erdbeben in Richtungen, welche die Streichungs-Linie der Gebirgs-Lager schneiden, und zwar so, daß das Maximum der Hemmung Statt finden muß, wenn die Richtung der Erdbeben-Fortpflanzungen im rechten Winkel gegen die Streichungs-Linie der Gebirgs-Lager steht. Der zweite Grund zur Deutung jener Erfahrung, den ich hier aufstellen will, ist freilich mehr problematischer Art; aber deswegen fehlt es ihm doch nicht an Halt, und er muß wenigstens so lange stehen, als die Ansicht von der Ursache der Aufrichtung der Gebirgs-Lager durch keine bessere verdrängt wird, als die gegenwärtig allgemein herrschende ist. Sind die älteren Gebirgs-Lager ursprünglich horizontal abgesetzt worden, und haben innere Hebungs-Gewalten ihre gegenwärtige, mehr oder weniger aufgerichtete, Stellung veranlaßt, so müssen wir in der Art, wie sie aufgerichtet sind, oder, mit anderen

Worten, in ihrem Streichen, diejenige Richtung erkennen, welche die innere Haupt-Hebungs-Gewalt hatte. Sind nun gegenwärtig diese inneren Gewalten auch nicht mehr so kräftig, daß sie die Gebirgs-Lager ganzer Länder und Kontinente aufrichten können, und geben sie sich gegenwärtig gewöhnlich auch nur in mehr oder minder kräftigen Erdbeben kund, so ist doch gar kein Grund vorhanden, anzunehmen, daß in der Regel, die innere Verbreitung dieser Gewalten, in Spalten oder Höhlen-Systemen unter der bekannten Erdkruste, jetzt in anderer Richtung, Statt finden sollte, als sie vormals, und zu der Zeit der Emporhebung der Gebirgs-Lager sich wirksam gezeigt hat. Dieselben Momente, welche die Richtung der Emporhebung der Gebirgs-Lager bestimmten, welche Richtung wir im Streichen der Gebirgs-Lager jetzt fixirt erblicken, dieselben Momente werden auch gegenwärtig die Haupt-Richtung der Erdbeben-Wirkungen bedingen. Wenigstens ist diese Annahme natürlicher als jede ihr entgegengesetzte.*

*Aber eben so, wie wir oft auf großen Gebirgs- und Länder-Strecken Anomalieen von der allgemeinen Streichungs-Richtung der Gebirgs-Lager finden, eben so finden deren gegenwärtig bei den Erdbeben Statt, die wir in den, bei großen Erdbeben gewöhnlichen, von der Haupt-Richtung abweichenden, Verzweigungen derselben erkennen. Bei unseren Erdbeben dürfte die, den Gebirgs-Streichen nicht konforme, Verzweigung im *Maas*-Thale, bei seiner Wendung nach Süden, und wohl auch die weite Verbreitung im *Rhein*-Thale, hierher zu rechnen seyn. Hat die kühne Idee Haltbarkeit, daß viele Haupt-Flufsthäler ursprünglich Spalten waren, welche in einer späteren Epoche, nach der Aufrichtung der Gebirgs-Lager, durch In-

nen-Gewalten der Erde entstanden sind: so läge die Erklärung, warum die Erdbeben sich häufig gern in die Haupt-Flufsthäler hinein verzweigen, welches erfahrungsmäßig seyn dürfte, sogar noch näher. Die Richtung der Erdbeben-Verbreitung: erstens in der Hauptsache nach dem Streichen der Gebirgs-Lager, und zweitens nach einzelnen, und vielleicht mehr untergeordneten Verzweigungen in die Thäler größerer Flüsse und Ströme, und aus demselben Grunde auch wohl nach der Richtung großer Gang-Züge, wäre dann anzunehmen, als bedingt durch schwächere Nachwirkungen derselben Gewalten, welche die Aufrichtung der Gebirgs-Lager bewirkt, und die Flufsthäler und Gang-Züge als Spalten zerrissen haben. Die letztere Annahme bleibt freilich immer noch die aller gewagteste, da der Beweis schwer zu liefern seyn möchte, daß die meisten Haupt-Flufsthäler, ursprünglich Spalten waren.*

»Die Beobachtung, daß die Haupt-Richtung der Verbreitung des Erdbebens vom 23. Februar 1828 gerade nach der Ausdehnung der Steinkohlen-Gebirge erfolgte, halte ich also, wie ich hier zu wiederholen mir erlaube, für die Theorie der Erdbeben, im Allgemeinen von keinem Werth, und die Erscheinung selbst vielmehr für eine zufällige. AL. V. HUMBOLDT * hat durch reichlich angeführte Beispiele dargethan, daß die Fortpflanzung der Erdbeben, nicht an gewisse Gebirgsarten gebunden ist, sondern daß die verschiedensten Gebirgs-Bildungen dazu geeignet sind. Aber daß aus der vorher angeführten Beobachtung bei unserem

* *Voyages; Tom. II, p. 290.*

Erdbeben abstrahirte zweite allgemeinere Ergebnis, nämlich daß die Haupt-Richtung seiner Verbreitung nach dem Hauptstreichen der Gebirgs-Lagerung Statt gefunden hat, scheint mir nach der mitgetheilten Auseinandersezzung, aus dem Standpunkte der Theorie betrachtet, nicht allein von größerem Belange zu seyn, sondern auch selbst in von HUMBOLDT's Angaben anderweite Bestätigung zu finden. Große, sehr verbreitete, über ganze Kontinente, oder selbst über mehrere Welttheile sich ausdehnende Erdbeben möchten, bei ihrer kleinen, Hindernisse übertretenden, Kraft überhaupt wohl nicht diejenigen seyn, welche uns am besten über die Bediagnisse belehren können, unter welchen die Erd- und Wasser-Bebungen fortgepflanzt werden. Die beschränkteren, schwächeren Erd-Erschütterungen dürften sich vielmehr zu Beobachtungen von solcher Art mehr eignen. Die v. HUMBOLDT'sche Mittheilung aber, welche ich für meine oben angeführte Ansicht, von der Haupt-Er-streckung der Erdbeben nach dem Gebirgs-Streichen, in Anspruch nehmen möchte, ist zwar von dem genannten großen Naturforscher gerade nicht auf einen solchen Satz gedeutet worden, sie scheint mir jedoch ziemlich vernehmlich, wenn gleich nicht mit völliger Bestimmtheit dafür zu sprechen *.

* v. HUMBOLDT sagt nämlich a. a. O. S. 291: „Man muß es zugeben, daß in einer beschränkteren Gegend gewisse Klassen von Gebirgsarten sich der Fortpflanzung der Erdstöße widersetzen. Zu *Cumana* z. B. wurden die Erdbeben, vor der großen Katastrophe von 1797, nur längs der südlichen, aus (Alpen-) Kalkstein bestehenden, Küste des Meeresbusens von

In den naturwissenschaftlichen Abhandlungen, herausgegeben von einer Gesellschaft in Württemberg, B. II, S. 1 ff., findet sich ein Aufsatz von HUNDESHAGEN: über die Verhältnisse zwischen den Gebirgs-Bildungen im südwestlichen und im nordwestlichen Deutschland. Da das Ganze nicht wohl im Auszuge mittheilbar ist, so müssen wir uns begnügen, unsere Leser auf die Urschrift zu verweisen.

BUCKLAND schrieb über eine neue Familie fossiler Pflanzen, welche er mit dem Namen *Cicadeoides* bezeichnet, und die ihre Stelle zwischen den Geschlechtern *Zamia* und *Cicas* einnimmt. Sie finden sich, durch Kiesel-Substanz versteint, in den *Freestone*- (san-

Cariaco bis zur Stadt dieses Namens gespürt, während der Boden der Halbinsel *Araya* und das Dorf *Maniquarez* an diesen Erschütterungen nicht Theil nahmen. Die Einwohner dieser nördlichen Küste, welche aus Glimmerschiefer besteht, erbauten ihre Hütten auf einem unbeweglichen Boden; ein Meeresbusen von 3000 bis 4000 Toisen Breite trennte sie von einer Ebene, welche durch Erdbeben verheert, und mit Ruinen bedeckt war. Diese, auf eine Erfahrung von mehreren Jahrhunderten gegründete, Sicherheit ist verschwunden; seit dem 14. Dezember 1797 scheinen sich neue Verbindungen in dem Innern der Erde geöffnet zu haben. Heut zu Tage verspürt man nicht allein auf der Halbinsel *Araya* die Bewegungen des Bodens von *Cumana*, sondern das Vorgebirge von Glimmerschiefer ist auch für sich ein besonderes Centrum von Bergzügen geworden. Schon einmal ist das Dorf *Maniquarez* stark erschüttert worden, während man auf der Küste von *Cumana* der vollkommensten Ruhe genoß. Der Meeresbusen von *Cariaco* ist indessen nur 60 bis 80 Faden tief.“

digen Kreide - ?) Bräusen auf der Insel *Portland*. (*Phil. Magaz.; new Ser.*, Sept. 1828; p. 225.)

Von den Fossilien der Grafschaft *Sussex* gab GIDEON MANTELL Nachricht. (*Phil. Mag. new Ser.*; Sept. 1828; p. 226.) Er zählt die in Alluvial- und Diluvial-Ablagerungen vorkommenden Versteinerungen auf, ferner jene dem London-Thon, dem plastischen Thone, der Kreide und ihrem Mergel, dem Feuersteine, *Gault*, *Shanklin sand* und *Hastings*-Ablagerungen zustehend. Als besonders denkwürdige Thatsache ergibt sich das bedeutende Vorherrschen von Gattungen in den Meeres-Formationen im Vergleich zu jenen der Süßwasser-Gebilde; das Verhältniß ist = 6 : 1; die Schaalthiere machen zwei Drittheile des Ganzen aus, während in den Süßwasser-Gebilden das Verhältniß umgekehrt ist. Die Meeres-Ablagerungen enthalten ungefähr 240 Muscheln-Spezies, und die beiden Süßwasser-Formationen nur 22. — In den andern Klassen und Ordnungen sind gleich auffallende Unterschiede bemerkbar. In den Meeres-Gebilden vermißt man die charakteristischen Fossilien der Süßwasser-Gebilde, so z.B. Reste von Vögeln, von Land- und Süßwasser-Reptilien, von Muscheln und Vegetabilien.

A. SEDGWICK und R. J. MURCHISON haben der geologischen Gesellschaft zu *London*, am 16. Mai 1828, eine Abhandlung vorgelegt, über die Ablagerungen von älteren Konglomeraten und anderen Sekun-

dar-Gebilden an 'der Nordküste von Schottland. Die Verf. betrachten den Theil von Schottland im Norden des Forth und Clyde, als bestehend aus primitiven und sekundären Fels-Gebilden; allein mit ersteren erscheinen viele krystallinische Massen verbunden, welche seit dem Entstehen der jüngsten Sekundär-Schichten hervorgetrieben worden seyn dürften. Die tiefsten sekundären Felsarten bestehen vorzüglich aus *red-sandstone* und *red-conglomerate*, und die Verf. sind der Meinung, daß das Konglomerat-System der Hochlande mit jenem auf der nordwestlichen Küste identisch sey, und daß beide Systeme aus der nämlichen Epoche abstammten, wie die großen Konglomerat-Massen, welche um Stonehaven beginnen, und sich längs der Süd-Seite der Grampian-Kette hinziehen. — Die durch *Caithness* und an den Ufern vom *Murray Firth* u. s. w. ausgedehnten Konglomerate sollen in vereinzelter Massen an der nördlichen Küste, zwischen *Cape Wrath* und *Port Skerry* auftreten. Von der letzteren Stelle dehnen sie sich ins Innere aus, steigen zu einer Bergkette empor, deren erhabenste Punkte 3500 F. messen, und schliessen sich dem Granite vom *Ord* von *Caithness* an. Am Gestade des *Murray Firth* sieht man dieselben sehr mächtig entwickelt, und in ungleichförmiger Lagerung über den Primitiv-Gesteinen ihre Stelle einnehmend. Auf den südöstlichen Ufern des *Murray Firth* wird ihre Mächtigkeit allmählich geringer, und nahe bei der *Cullen*-Bucht in *Banffshire* verschwinden sie endlich ganz. — Nach einer allgemeinen Einleitung über die äußerliche Beschaffenheit von *Caithness* geben die Verf. Kunde über zwei von ihnen an der Küste beobachtete Durch-

schnitte. Der erste beginnt mit dem alten Konglomerate (*old conglomerate*) von *Port Skerry*, welches unmittelbar auf Granit ruht, zeigt die Schichtenfolge in aufsteigender Ordnung, und endigt mit den neuen rothen Sandstein-Lagen (*newer red-sandstone*) an den Ufern des *Pentland-Firth*. Das zweite Profil, an der östlichen Küste mit neueren rothen Sandstein-Schichten anfangend, zeigt alle Ablagerungen bis zu den Systemen alter Konglomerate in einem Theile der Küste zwischen *Borridale* und dem *Ord*. Die Sekundär-Gebilde zerfallen in drei große Gruppen:

1. Die alten Konglomerate (*old conglomerates*) mit einigen untergeordneten Massen von rothem Sandsteine (*red-sandstone*), rothem Mergel (*red-marle*) u. s. w.; durch den rothen Sandstein haben Uebergänge ins nächste System Statt.

2. Eine große Formazion, alle tieferen Gegenden der Grafschaft einnehmend; sie besteht aus wechselnden Lagern von *sandstone*, kieseligem und kalkig - kieseligem Schiefer, dunkelgefärbtem bituminösem Kalke u. s. w. Die kieseligen Lager geben den Typus für den unteren Theil der Formazion, und die kalkig-bituminösen Schichten für die mittlere Abtheilung. In ihren oberen Theilen wird die Formazion wieder mehr kieselig und Sand-haltig, und verliert sich, auf solche Art, allmählich in die obere Abtheilung.

3. Eine große Formazion von rothem, braunem und buntem Sandsteine, am südlichen Gestade von *Pentland-Firth*, hohe Abstürze ausmachend. Sie tritt, jenseit des *Firth*, in den hohen Felsen der *Orkneys* wieder auf, und liegt auch hier auf einem kalkig-bituminösen Schiefer.

Die fossilen Fische, welche die sekundären Ablagerungen von *Caithness* aufzuweisen haben, finden sich fast ausschließlich dem kalkig-bituminösen Schiefer der mittleren Gruppe (Nro. 2) untergeordnet. Man trifft sie an verschiedenen Oertlichkeiten, hier in den tiefsten, dort in den höchsten Theilen der Ablagerung; stellenweise zeigen sich unvollkommene Abdrücke in größter Häufigkeit. Nach *CUVIER*'s früherer Untersuchung, mit wenig ausgezeichneten Musterstücken vorgenommen, gehören sie ohne Ausnahme zur Ordnung der *Malacopterygii abdominales*. Später aufgefundenene vollkommene Exemplare, welche *PENTLAND* untersuchte, bestätigten nicht nur *CUVIER*'s Ansicht, sondern liefen noch zwei neue Geschlechter auf, von denen ein jedes zwei Gattungen hat. Mit den Fischen kommen auch Ueberbleibsel von Schildkröten vor, am meisten mit *Trionyx* übereinstimmend; ferner wurde ein vegetabilischer Abdruck getroffen. Von fossilen Muscheln oder Zoophyten nicht eine Spur. Was besondere Beachtung verdient, ist, daß alle erwähnten organischen Reste von den Bewohnern süßer Wasser abzustammen scheinen.

Ueber die Sekundär-Ablagerungen an den Küsten von *Murray-Firth* werden mehr Quer-Profile mitgetheilt und ausführlich beschrieben. Sie scheinen gleich den oben geschilderten, in drei Abtheilungen zu zerfallen. Die Konglomerate sind dieselben in beiden Grafschaften. Die Formationen in den unteren Gegenden von *East Ross* enthalten untergeordnete Lager von kalkig-bituminösem Schiefer; Versteinerungen sind hier im Ganzen weit seltener, als in *Caithness*, allein einige Abdrücke von Fisch-Schuppen und einem Bruchstücke von *Testudo*, gleichfalls mit *Trionyx* übereinkommend, wurden bemerkt.

Die Quer-Durchschnitte am südlichen Ufer von *Murray-Firth* unterscheiden sich in ihren Einzelheiten sehr von den beschriebenen. Der bituminöse Schiefer scheint gewissermaßen vertreten durch Lagen von konkrezionärem Kalk (concretionary limestone), ähnlich dem *Cornstone* von *Herefordshire*. Ueber demselben nimmt eine ausgedehnte Formation von weißem Sandsteine ihre Stelle ein; sie hat manches Aehnliche mit dem Sandsteine, welcher die Koh-

len - Gebilde zwischen den alten und neuen Konglomeraten auf *Arran* begleitet.

Im NW. der Küste von *Sutherland* und *Rossshire* dehnen sich rother Sandstein und Konglomerate fast ohne Unterbrechung von *Cape Wrath* bis *Applecross*; sie sollen, durch dazwischen auftretende Konglomerate auf der nördlichen Küste von *Schottland*, mit den Konglomeraten innig verbunden seyn, welche von *Port Skerry* nach dem *Ord* von *Caithness* sich erstrecken. Beide Systeme dürften dennoch in ihren allgemeinen Merkmalen und Beziehungen identisch seyn.

Als Schlufsfolge ergibt sich, zur Vergleichung der beschriebenen Formationen mit denen in *England* vorhandenen, Nachstehendes.

1. Die alten rothen Konglomerate sind, nach ihren mineralogischen Kennzeichen und nach ihren Lagerungsverhältnissen, durchaus dieselben, wie der *old red sandstone* Englischer Geognosten.

2. Die große Zentral-Ablagerung, die Ichthyoliten enthaltend, scheint mit keiner bisher beschriebenen Formation identisch. Einigermassen dürfte sie das Kohlen-Gebilde vertreten; manche ihrer Theile gleichen, was die mineralogischen Merkmale betrifft, der Grauwacke; die ungeheure Entwicklung des Ganzen läßt kaum eine Vergleichung mit dem Deutschen Kupferschiefer zu. Von den Fischen, in *Caithness* aufgefunden, ist keiner mit den im Kupferschiefer vorhandenen übereinstimmend. Indessen wäre vielleicht der obere Theil der *Caithness*-Schiefer, nimmt man Rücksicht auf die Durchschnitte, welche *Arran* darbietet, dennoch dem Kupferschiefer entsprechend, und in diesem Falle müßte der rothe Sandstein des *Pentland Firth* als Stellvertreter des Englischen *new red sandstone* (des alten rothen Flöz-Sandsteines) gelten.

3. Der rothe Sandstein am *Pentland Firth* steht der gleichnamigen Felsart auf *Arran* am nächsten, welche ihre Stelle zwischen dem Kohlen-Gebiete und dem Konglomerate des *new red sandstone* behauptet. (*Philos. Magaz.* n. S.; Sept. 1828, p. 222.)

Ueber das Vorkommen des Steinsalzes an der Küste von Chili liest man Folgendes in den *Annales maritimes*, 1827, p. 617. Längs der Küste Chilis, im S. von Coquimbo, wird eine Ueberrindung von Salz auf einem 30 Meilen langen und mehrere Meilen breiten Raume getroffen. Sie hat das Aussehn jenes dichten Eises, das sich, gegen die Mitte des Winters auf der Oberfläche von Seen und Flüssen in Amerika bildet. Ihre Mächtigkeit beträgt ungefähr 2 F. So wie eine Masse davon entfernt wird, erfüllt sich der Raum sogleich wieder mit neuen Salzen. Die Hauptstrasse zieht, eine geraume Strecke weit, an dem Rande dieser seltsamen Formazion hin. Thierische Leichname werden an solchen Stellen lange erhalten.

KEFERSTEIN lieferte im 1. Hefte des VI. Bandes seiner geognost. geol. Darstellung von Deutschland, S. 1 ff., als Fortsezzung der mineralogisch-statistisch-geographischen Beschreibung von Deutschland, die Schilderung der norddeutschen Ebenen.

DEL RIO hat zwei neuere von HERRERA zu Culabra in Mexiko entdeckte Mineralkörper untersucht. (*Ann. des Sc. nat.*; Août, 1828, p. 371.) Die eine dieser Substanzen, roth, dem Zinnober ähnlich, hat eine Eigenschwere von 5,66; die andere, grau gefärbt, wiegt 5,56. Vor dem Löthrohre brennen beide Mineralien mit violenblauer Flamme, und entwickeln einen Rettig-artigen Geruch. Das grau gefärbte Fossil besteht aus:

Selen	49,0
Zink	24,0
Quecksilber	19,0
Schwefel	1,5.

Genauere Analysen beider Substanzen sind zu wünschen.

T a s c h e n b u c h
für die gesammte
M i n e r a l o g i e
mit Hinsicht auf die neuesten
E n t d e c k u n g e n

herausgegeben

von

Karl Caesar Ritter von Leonhard,
Geheimen Rathe und Professor an der Universität zu
Heidelberg.

Drei und zwanzigster Jahrgang.
II. Band.

Heidelberg, 1829.

Akademische Buchhandlung von J. C. B. Mohr.

Z e i t s c h r i f t
f ü r
M i n e r a l o g i e.

Herausgegeben

v o n

Karl Cäsar von Leonhard,

der W. W. Dr., Geheimenrathe und Professor der Mineralogie an
der Universität zu Heidelberg.

***J a h r g a n g* 1829.**

II. Band.

Heidelberg, 1829.

Akademische Buchhandlung von J. C. B. Mohr.

U e b e r
den
Dolomit im Thale von *Fassa*.

Von
Herrn Dr. ZEUSCHNER in Warschau.

Angeregt durch die vortreffliche Beschreibung des südlichen *Tyrols* von Hrn. L. v. Buch, begab ich mich vorigen Sommer in diese Gegenden, wo ich die Gelegenheit hatte, eine Menge der interessantesten geognostischen Verhältnisse zu beobachten. Die sonderbare Physiognomie dieses Theiles der *Alpen*, bewirkt der Dolomit, und da diese Gebirgsart nirgends weiter in dem langgestreckten Gebirge (ausgenommen in den *Karnischen Alpen*) in so bedeutenden Massen auftritt, so ist auch ein ähnlicher eigenthümlicher Anblick nicht zu finden. Dem Dolomite widmete ich besonders meine Aufmerksamkeit, und es gelang mir einige neue Beobachtungen zu machen, die mich bewegen, die Entstehung des

Dolomits auf eine andere Weise zu erklären, als dieses durch Hrn. L. v. Buch geschah.

Die herrschenden Gebirgsarten, im Thale von *Fassa*, sind folgende: Kalkstein, Dolomit, rother und schwarzer Porphyry und rother Sandstein. Der Dolomit ist auf den Kalkstein aufgelagert. Der Augit-Porphyr, oder der schwarze Porphyry, welcher nach und nach in einen charakteristischen Basalt mit Olivin übergeht, zeigt in der *Seifser-Alpe*, wo er in der größten Masse auftritt, keine Ordnung in der Lagerung mit den zwei erwähnten Felsarten. Es ist hinlänglich bewiesen durch die wichtigen Briefe (Taschenb. für Mineral.; 1824) des Hrn. L. v. Buch, daß dieser Porphyry seine Entstehung keiner ruhigen Ablagerung verdankt, sondern durch unterirdische Kräfte in die Höhe getrieben worden. — Ueberflüssig ist jede Bestätigung. Der Augit-Porphyr soll, nach der Hypothese des berühmten Geognosten, die Ursache der Umwandlung des Kalksteines in Dolomit gewesen seyn, indem er ihm aus dem Augite die Bittererde abtritt; bei dieser chemischen Umwandlung des kohlensauren Kalkes sollen alle organischen Ueberreste verschwinden, der dichte Kalkstein wird körnig, mannichfaltige Drusen, ausgekleidet mit dem primären Rhomboeder, treten hervor. Eine der herrlichsten Ansichten gewährt der *Schlern*, wenn man von *Castelruth* die *Seifser-Alpe* besteigt. Die zackigen, Thurm-ähnlichen Felsen, die ungeheuren Wände des Dolomits, einige tausend Fuß lang, werden

immer die Reisenden in Erstaunen setzten, die diese malerischen Gegenden besuchen.

Geht man ein wenig rechts ab von der grossen Strasse, die auf die *Seisser-Alpe* führt, so gelangt man in ein tiefes Thal, welches die genannte *Alpe* vom dolomitischen *Schlern* trennt, in das Thal der *Frommeleine*, dessen Fortsezzung *Cipit* genannt wird. Der Anfang dieses Thales besteht aus Kalkstein, der mit einem schwarzen Gesteine wechselt; rechts sind ungeheure Wände von weissem Dolomite, links schwarze Augit-Porphyre. Der Kalkstein zeigt einen deutlichen Schichtenbau; seine Farbe ist schmuzzig-grau, an einigen Stellen wird sie röthlich. Das schwarze Gestein ist kein Augit-Porphyr, sondern ein dunkelbrauner, fast schwarzer Mergel, der in einen erhärteten Schieferthon übergeht; deutlich geschichtet, das Einfallen ebendaselbe, wie jenes Kalksteines, das ist, gegen Osten. Man kann deutlich sehen, wie diese beiden Gesteine dreimal abwechseln.

Ganz auf ähnliche Weise wechselt der Thonschiefer mit dem Kalksteine ab, unfern *St. Martin* in *Savoyen*, zwischen *Genf* und *Chamouny*.

Der untere Theil des *Schlern* besteht aus Kalkstein, der obere aber aus Dolomit, und so weit es möglich war aufzusteigen, ungeachtet der Steilheit der Felsen, fand ich nichts anderes, als dieses weisse Gestein. Von der andern Seite, d. i. von der *Seisser-Alpe*, beobachtete ich mit einem guten Fern-

rohr dieselbe Wand, aber nichts war da in der Höhe zu erkennen, was sich durch Farbe auszeichnete, alles war auch hier ein weißes Gestein. Es ist also zwischen den Kalkstein und den Dolomit kein schwarzer Porphyry eingedrungen.

Die linke Wand im Thale der *Frömmelaine*, welche der *Seisser-Alpe* angehört, besteht aus Augit-Porphyr: an einigen Stellen kann man beobachten, wie diese abnorme Felsart auf den Kalkstein aufgelagert ist, ohne ihn im mindesten zu verändern.

Der Mergel findet sich häufig im *Fassa-Thale*, fast in jedem Kalksteine als untergeordnetes Lager, von rothen oder dunkeln Farben; ganz unter ähnlichen Verhältnissen beobachtete ich ihn sehr deutlich am *Rivo di Giumelle*, bei *Vigo*, am Wege hinter *Moena* (wo das Flüschen *Avisio* eine Wand eines kleinen Hügels entblößte, worauf die Kirche *St. Vigilio* befindlich, der aus Mergel mit einigen 4 bis 6 F. mächtigen Schichten weissen Sandsteines besteht); bei *Predazzo* findet sich auch derselbe rothe Mergel, worin untergeordnete Lager eines sehr mürben Sandsteines vorkommen; der zusammenkittende Mergel übertrifft die Quarz-Körner desselben bedeutend; darum bin ich geneigt zu glauben, daß der größte Theil der Sandsteine, im Thale von *Fassa*, nur untergeordnete Lager im Kalksteine ausmacht.

Das Einfallen der Schichten des Kalksteines von einer Seite der *Seisser-Alpe*, d. i. im Thale der

Frommeleine, ist gegen Osten; ein gerade entgegengesetztes Fallen findet Statt am anderen Ende im *Duron-Thale*, wo die Schichten des Kalksteines sich nach Westen neigen. Dafs dieses nur eine parzielle Biegung sey, schliesse ich daraus, dafs im Allgemeinen der Kalkstein im *Val di Fassa* gegen Osten einschiefst (*Rivo di Giumelle*, auf dem Wege von *Moena* nach *Predazzo*, u. a. a. O.). Bei *Vigo* aber, wo eine lange, ganz entblöfste Felsen-Mauer von Kalkstein zu Tage steht, sieht man eine deutliche Wellenbiegung der Schichten; etwas Aehnliches kann Statt finden im *Duron-Thale*, wo ein geringer Theil des Kalksteines entblöfst ist.

Sowohl im Thale der *Frommeleine*, als auch an andern Punkten, findet sich nicht der schwarze Porphyry zwischen Kalkstein und Dolomit eingelagert, ich hebe nur diejenigen hervor, wo dieses Phänomen unzweideutig zu beobachten war, als im Thale des kleinen Baches der *Giumelle*, bei *Vigo*, an der erwähnten Kalkstein-Wand.

Wenn also die ungeheure Masse des *Schlern* gehoben ist, so müfste dieses geschehen seyn zugleich mit dem Kalksteine; aber dagegen spricht die grofse Gleichförmigkeit im Streichen und Einfallen mit den Kalksteinen im Thale von *Fassa*.

Es wird keine so unerwartete Sache seyn, wenn es Punkte gibt, wo der Dolomit sich auf dem schwarzen Porphyre verbreitet, indem diese abnorme Felsart sehr leicht alle mögliche Stellungen zu den ruhig abgesetzten Gebilden annehmen kann. Im

Allgemeinen ist aber der Dolomit in diesem Theile der *Alpen* auf den Kalkstein oder Sandstein gelagert; dieses beweiset selbst die vortrefflich gearbeitete Karte des südlichen *Tyrols* von Hrn. L. v. BUCH. *La Mendola* und fast alle Berge hinter *Cima d'Asta* zeigen dieses an. Dafs einige Dolomite auch im *Fassa*-Thale auf dem Kalksteine ruhen, glaube ich bewiesen zu haben.

Es ist dargestellt worden, wie der Kalkstein, der Dolomit und der Augit-Porphyr vorkommen; wir wollen jetzt sehen, wie sich der Kalkstein in unmittelbarer Berührung mit diesem feuerigen Gebilde verhält. Nahe bei *Vigo* ist zu beobachten, wie der Augit-Porphyr den Kalkstein durchbricht, er hat aber nicht so viel Kraft sich emporzuheben, und bleibt mitten im Kalksteine, ohne denselben im mindesten in seiner chemischen Natur zu verändern; die Schichtung hat auch nicht gelitten. Dasselbe Phänomen wiederholt sich öfter (auf dem Wege von *Moena* nach *Predazzo* u. a. a. O.). Aufgelagert auf den Kalkstein ist der Augit-Porphyr in dem Thale der *Frommeleine*, ohne denselben, wie bemerkt, zu verändern. — Als im Thale der *Giumelle* der schwarze Porphyr den Kalkstein durchbrach, zertrümmerte er ihn zugleich, und umwickelte eine Menge Bruchstücke von verschiedener Gröfse, die bedeutendsten gleichen dem Kopfe eines Kindes; die Kanten ein wenig abgerundet; dieser Kalkstein behielt ganz seine ursprüngliche Beschaffenheit. Der Bruch blieb, wie früher, flachmuschelrig, etwas

feinsplüßerig, an eine Körnigkeit ist gar nicht zu denken. — So haben wir also an verschiedenen Punkten und in verschiedenen Verhältnissen den Kalkstein beobachtet im unmittelbaren Kontakt mit dem schwarzen Porphyre, und dennoch ist keine Veränderung vorgegangen. Allein davon macht der Kalkstein im *Val di Rif* bei *Predazzo* eine Ausnahme. Die Regelmäßigkeit der Schichtung im Kalksteine ist verschwunden. Alles deutet auf eine große Erschütterung. Die Schichten sind einmal in diese, dann in jene Himmelsgegend geneigt. Der Augit-Porphyr durchbricht den Kalkstein, hier zieht er sich, als eine ordentliche Schicht, zwischen denen des Kalksteines entlang, mit einem Mal verändert er seine Richtung, steigt Gang-artig in die Höhe, um sich der zuströmenden Masse zu entledigen. Der Kalkstein ist deutlich verändert, seine Farbe ist dunkler geworden, der Bruch ungleich, in Säuren braust er nur schwach; das ganze Gestein zerspaltet sich in kleine Stücke, eben so, wie der rothe Sandstein in der *blauen Kuppe* bei *Eschwege*. Jedoch erstreckt sich diese Einwirkung nicht weit, gewöhnlich nur 10 bis 12 F.

Hr. L. v. BUCH, in seinem Schreiben an Hrn. AL. v. HUMBOLDT*, in der Schilderung des südlichen Tyrols, stellt die Hypothese auf, daß der Augit seine Magnesia dem Kalksteine abgetreten habe, und

* Taschenb. f. Mineral.; 1824, S. 288.

dadurch sey der Dolomit entstanden. Obgleich etwas ganz Entgegengesetztes im *Val di Rif* Statt gefunden hat, so entsteht unwillkürlich die Frage: warum der Augit im schwarzen Porphyre unverändert geblieben ist, indem er seine Magnesia verlor? Alle Augite haben die Talkerde in ihrer Zusammensetzung als wesentlichen Bestandtheil. Angenommen, die Magnesia verbinde sich, auf eine unbekannte Weise, mit dem kohlensauren Kalke, so, daß der Dolomit entsteht, so wäre es der Natur der Sache gemäß, daß die untersten Schichten sich früher umwandeln, als die obersten; aber alle Dolomite im südlichen *Tyrol* behaupten die höchsten Punkte, der Kalkstein liegt in der Tiefe. Die Dämpfe der Magnesia dürften jedoch die näher gelegenen Felsen leichter verändern, als die entfernteren; und dennoch an der *Seifser-Alpe*, im *Fassa-Thale*, wo der schwarze Porphyr so vorherrschend auftritt, findet sich der Kalkstein nicht in unbedeutenden Massen ausgebreitet; entferntere Berge vom schwarzen Porphyre, wie der *Mendelsberg* (*la Mendola*) und viele andere, bestehen aus reinem Dolomit.

Von der chemischen Seite sind die Einwürfe, gegen diese Theorie, viel wichtiger. Wie soll ein Oxyd, als das der Bittererde, das so unbedeutend sich verflüchtigt, in solche Höhen hinaufsteigen? Von wo soll die Kohlensäure herkommen, um sich mit der Bittererde zu einem kohlensauren Salze zu verbinden? Und darum führt uns Alles auf den Gedanken, daß der Dolomit in diesen Gegenden als

ein wässeriger Niederschlag zu betrachten ist, dieses beweisen die Petrefakten, die ich aufgefunden habe. Am dolomitischen Berge *Cislou*, nahe bei *Neumarkt*, liegen Blöcke von körnigem Dolomit, deren einige mit einer unendlichen Menge von langgezogenen Thieren durchwachsen sind; alle diese Versteinerungen sind in den reinsten Dolomit verwandelt, kleine gut ausgebildete Rhomboeder füllen selbst die Thiere aus. Zwar konnte ich nicht diesen Petrefakten-führenden Dolomit anstehend auffinden, wegen der Steilheit der Wände; aber so viel ist gewiß, daß er von der Höhe des Berges *Cislou* abstammt; denn je höher man hinaufsteigt, desto häufiger sind die Versteinerungen führenden Blöcke. Hr. Professor *Pusch* hatte die Güte, diese Versteinerungen zu bestimmen, sie gehören zu der Enkriniten-Familie, was ein gut erhaltener Trochit, mit einem runden Nahrungs-Kanal bestätigt. Die Gattung war jedoch unmöglich aus den gesammelten Exemplaren zu bestimmen, denn es sind nur Bruchstücke, deren Theile durch die Verwandelung in Dolomit, und durch die Auskleidung mit Rhomboedern sehr verändert erscheinen. Sie schwankt zwischen den Gattungen von *SCHLOTHEIM*: *Encrinites loricatus*, *E. echinatus* und *E. armatus*. Mitten zwischen den Enkriniten finden sich gewundene Schnecken, die nicht weiter bestimmt werden konnten.

Das seltene Vorhandenseyn der organischen Ueberreste in dem Dolomite scheint in seiner chemischen Natur zu liegen, in der Gegenwart der

Talkerde; denn alle Felsarten, die dieses Oxyd in ihrer Mischung enthalten, sind der jezzigen Vegetation sehr ungünstig. Im Allgemeinen findet man überwiegend in den Kalksteinen thierische, in den kieseligen Felsarten vegetabilische Ueberreste; dieses scheint zu bestätigen, daß das Seyn der organischen Ueberreste von der chemischen Zusammensetzung abhängt. Denn in den Felsarten, wo die Krystallisations-Kraft vorwaltet, sind auch organische Reste seltener. In den Dolomiten von *Fassa*, wo die krystallinische Struktur so vorherrscht, war sie zugleich Ursache der Abstossung lebendiger Geschöpfe.

Den Einfluß der einfachen Stoffe auf das Daseyn der Petrefakten in den Gesteinen, hatte ich Gelegenheit, auf das entscheidendste zu beobachten, in einer, besonders in geognostischer Beziehung, interessanten Gegend von *Polen*, d. i. im Thale von *Krzeszowice*, nahe bei *Krakau*. Die Hügel in diesem Thale, wo der kleine, aber verwüstende Bach *Rudawa* durchfließt, bestehen aus Kalkstein der Jura-Formazion; stellenweise nimmt der Kalk viel Kieselerde auf, so, daß ein ausgezeichneter Kiesel-Kalkstein entsteht*; knollenweise sondern sich Feuersteine aus, die mannichmal in kleine Lager sich verflößen. In dem Maafse, als die Kieselerde verschwindet, und reiner Kalkstein auftritt, erschei-

* HAUSMANN, Uebersicht der jüngeren Flöz-Gebilde im Flufs-Gebiete der *Weser*; S. 412.

nen Petrefakten in großer Menge; man kann beinahe kein Stück zerschlagen, ohne einen *Ammonites planulatus*, oder eine andere Gattung von Konchylien zu finden. Allein die Petrefakten werden seltener, verschwinden am Ende ganz, nackte Felsen ragen hervor, alles deutet darauf, daß die Natur dieser Gesteine verschieden ist von dem Petrefakten-führenden Kalksteine; und so ist es in der That; wir haben einen dichten Jura-Dolomit vor uns. Die Beimischung von Kieselerde oder Magnesia zum Kalksteine ist Ursache der Verdrängung der Versteinerungen. Diese drei Felsarten verlaufen sich unmerklich in einander, und sind charakterisirt durch die Gegenwart des Feuersteines, der Petrefakten, oder des reinen Gesteines. Im Allgemeinen ist der Kalkstein vorwaltend, worin als Glieder zu beobachten sind: Kiesel-Kalkstein und Dolomit *.

* Man könnte wohl glauben, daß die Umbildung des Kalksteines zu Dolomit vom schwarzen Porphyre herrührt, indem Hr. KARSTEN in dem Aufsätze: das Erzführende Kalkstein-Gebirge in der Gegend von Tarnowiz, den Berg Tenezyn (der in der Gegend von Krzeszowice sich befindet) als daraus bestehend, angibt.

Aber es ist leider zu bedauern, daß in den Felsen, die Tenezyn zusammensetzen, kein Augit vorkommt; und wenn auch die undentlichen schwarzen Punkte, dafür angesprochen werden könnten, sind sie nur in so unbedeutender Quantität, daß es gewagt seyn würde,

Vergleicht man dieses im Kleinen beobachtete Phänomen mit den ungeheuren Kalk-Alpen, so verschwinden die Dolomite vom *Fassa*-Thal und seiner Umgebungen zu untergeordneten Gebilden, und können wohl als die oberen Lagen der Kalk-Alpen betrachtet werden.

Nähere Beschreibung der Petrefakten im Dolomite durch Hrn. Prof. Pusch. Die im Dolomite von *Fassa* aufgefundenen Versteinerungen gehören zu den Enkriniten. Da keine vollständigen Stücke vorhanden sind, auch die obere und untere Fläche der einzelnen Glieder selten erhalten ist, sondern nur Längen-Durchschnitte und Abdrücke der äußeren Kruste, so ist es freilich unmöglich, die Spezies genau bestimmen zu wollen. Es gehören:

1. einige Stielstücke vielleicht zu den Schraubensteinen, welche offenbar Enkriniten-Theile sind. Will man aber den Ausdruck Schraubenstein nur

einen Felsen dafür zu nehmen, der alle Kennzeichen eines Eisenthon-Mandelsteines besitzt, der Quarz-Mandeln mit Amethyst- und Quarz-Krystallen ausgekleidet führt. Als untergeordnetes Lager findet sich ein körniges Gestein, welches aus einem deutlichen Gemenge von blätterigem Feldspathe und Eisenthon-Masse besteht; und wenn dieses Gestein inniger gemengt ist, erscheint es erdig im Bruche und von schwarzer Farbe, welches muthmaßlich Ursache war, solches für schwarzen Porphyrt zu halten.

auf die bekannte Art vom *Harze* beschränken, so gleichen

2. die meisten vorhandenen Stielstücke, der Form nach, den Stielstücken von:

Actinocrinites triacanta-dactylus MILLER; *Encrinites loricatus* v. SCHLOTH. (Nachträge zur Petrefaktenkunde, Tab. XXVII, Fig. 3. a. k.), oder *Rodocrinites quinquangularis* MILLER.; *Encr. echinatus* (l. c. Tab. XXV, Fig. 5. a. d. f.), oder

Cyathocrinites tuberculatus MILLER; *Encr. armatus* v. SCHLOTH. (l. c. Tab. XXVI, Fig. 7. a.).

Für die beiden letzteren Arten sprechen zwei gut erhaltene Abdrücke, an welchen man sieht, daß die einzelnen Trochiten durch gezähnte Nath verbunden, und mit zwei Reihen von Knötchen äußerlich besetzt sind, wie die Trochiten der oberen Armstücke des *Encrinites armatus*. Beim *Encrinites echinatus* ist gewöhnlich auf jedem Trochite nur eine Reihe Knötchen, allein es könnte wohl seyn, daß auch doppelte Knötchen-Reihen, bei ihm, wie in der vorliegenden Art, vorkämen *.

Aus einem dieser interessanten Abdrücke ersehen wir ferner, daß:

Dieses ist wirklich öfters der Fall. — Auch stimmt wohl das sonstige geognostische Vorkommen dieser Art am besten mit dem der oben erwähnten Ueberreste.

BRONN.

3. die hohlen, zylindrischen, quer-gerippten Formen, welche sich zeigen, und bei denen man Aehnlichkeit mit den inneren Organen des *Spirifer trigonalis* SOWERBY bemerkt, ebenfalls ganz bestimmt nur die äußere erhaltene Schaale eines Enkriniten-Stieles sind, wie eine ähnliche hohle Enkriniten-Schaale PARKINSON in den *Organic Remains*, Vol. II, P. 15, Fig. 3, abgebildet hat.

4. Liegt ein Stielstück vor, aus vielen dünneren Trochiten zusammengesetzt, durch gezähnte Näthe verbunden, welches sehr, und vielleicht völlig mit dem Stiele des *Enkrinites Parkinsonii* v. SCHLOTH. (l. c. Tab. XXIV, Fig. 2. e) — *Apiocrinites rotundus* MILLER, aus oolithischem Jurakalke, übereinstimmt.

5) Aus einem einzigen Trochiten, der so ganz, und so erhalten ist, daßs man mit Bestimmtheit die horizontale Begrenzungs-Fläche, und also den Nahrungs-Kanal erkennen kann, sieht man, daßs diese hiesigen Enkriniten alle zu der Abtheilung mit rundem Nahrungs-Kanal und rundem Stiel gehören, also nach SCHLOTHEIM zu den eigentlichen Enkriniten. Die Zeichnung dieses Trochiten stimmt nahe mit PARKINSON *Org. Rem.*; Vol. II, P. 13, Fig. 3.

Geognosie der *Ponza*-Eilande.

Von

Herrn G. POULETT SCROPE.

(*Transact. of the geol. Soc. of London; sec. Ser.; Vol. II, P. 2, p. 195.*)

(Beschluss. S. Mai-Heft S. 343.)

Unabhängig von den Analogieen, welche hinsichtlich anderer Landstriche aufgestellt werden könnten, zeigen sich die Trachyte der *Ponza*-Eilande in mehrfacher Beziehung von grossem Interesse aus geologischem Gesichtspunkte betrachtet, wegen ihrer Neuheit und wegen des Anomalen ihrer Natur.

Wir gestatten uns auf einige der vorzüglichsten Verhältnisse wiederholt hinzuweisen:

1. Die sehr regelvolle und beständige Säulenartige Absonderung des erdigen Trachytes.
2. Dessen Streifen-ähnliche Struktur, und die allmählichen Abstufungen, welche den Beweis lie-

fern, daß dieser Charakter von der Linear-Ausdehnung der Masse herrühre, als dieselbe sich noch im Zustande unvollkommenen Flüssigseyns befand, verbunden mit einem konkrezionären Prozesse. Man vermag bei diesen Felsarten leicht das Wirken von dreien verschiedenen und auf einander folgenden Prozessen zu erkennen, denen sie auf nachfolgende Weise unterworfen waren. Erstens die konkrezionäre Anordnung der mineralischen Bestandtheile zu Sphäroliten, von Feldspath eingeschlossen, in eine unreine, und zum Theil kieselige Basis. Sodann die Bewegung der Masse aus der Tiefe nach oben, begleitet durch das Aufschwellen, die Längen-Ausdehnung, und endlich das Verworrene und die Verkleinerung der Feldspath-Kügelchen, durch Entstehung poröser Theile, so wie durch die Umhüllung einiger fremdartiger Parthieen, die schneller als das Uebrige zum festen Zustande übergingen. Drittens, die Trennung in Säulen. — Erwägen wir diese verschiedenen Umstände, so ergibt sich vielleicht, daß sie von solcher Beschaffenheit sind, um manche denkwürdige Eigenthümlichkeiten vieler Trapp-Gesteine zu erklären, wie namentlich das Zonenartige und Schieferige im Gefüge des Phonoliths; sie dürften sogar geeignet seyn, die im Gneisse und Glimmerschiefer so häufig vorkommenden Erscheinungen von Längen-Ausdehnungen und Windungen zu erläutern.

3. Die eigenthümliche Ablagerungs-Weise dieser Felsart, welche andeutet, daß sie zu wiederholten Malen, durch dieselbe überdeckende halb ver-

verglaste Konglomerate und ältere Trachyte in dem sie solche durchbrochen, sich ihren Weg gebahnt haben. Mit letzterem Trachyte wechselt das Gestein in regellosen, mehr oder weniger senkrechten Lagen, beinahe auf dieselbe Art, wie manche Abänderungen der Trappe mit Konglomerat-Bildungen im Uebergangs-Gebiete wechseln.

4. Die Umwandlung der Konglomerate sowohl, als der Trachyte, durch die durchbrechenden und herauf getriebenen Massen auf grössere oder geringere Weite von der Berührungs-Fläche, in Pechstein, der meist Porphy-Charakter hat, und sowohl in Perlstein, als in Obsidian übergeht; eine Thatsache, diensam um einiges Licht auf die bis jetzt noch so dunkle Geschichte jener merkwürdigen Felsart zu werfen. Der Pechstein von *Ponza* und *Palmarola* ergibt sich auf solche Weise als blofse Modifikation von Trachyt, bewirkt durch grössere oder geringere Schmelzung unter beträchtlichem Drucke und Reibung; es scheint derselbe aus den trachytischen Konglomeraten sowohl, als aus festem Trachyte hervorgegangen zu seyn.

Allein die uns beschäftigenden Oertlichkeiten gewähren nicht allein Betrachtungen solcher Art. Ich könnte ähnliche Beispiele von verschiedenen Stellen der Gegend um *Neapel* anführen, so wie von den Inseln *Procida* und *Lipari*, wo Lagen von Pechstein, mit Porphy-artiger und Perlstein-Struktur, zwischen eingetriebenen Massen oder *dykes* von Feldspath-Laven und die sie begleitenden

Konglomerate treten, indem dieselben in beide sich allmählich verlaufen

Gesteine, abweichend hinsichtlich ihrer mineralischen Beschaffenheit, werden, unter Umständen, bei welchen solche Modifizierung Statt hat, verschiedenartige Pechstein-Abänderungen liefern. So wechselt, auf *Ponza* und *Palmarola*, der Charakter dieser Substanz mit jenem der Felsarten, in welche sie übergeht, und dieß vielleicht in höherem Grade, als man bei der großen Uebereinstimmung der unveränderten Gesteine möchte erwartet haben. Alle sind augenfällige Abänderungen von resinösem (*resinous*) oder von halb verglastem Trachyte.

Der Ungarische Pechstein verläuft sich, nach *BEUDANT*, sehr allmählich, sowohl in seinen *Perlite* (halb verglasten Trachyt), als in ein dichtes Feldspath-Gestein, ähnlich dem *Porphyre trachytique*, oder *Porphyre molaire*.

Der Pechstein von *Cantal* stammt von einem Phonolith (schieferiger Trachyt) ab. Der von *Egg* scheint basaltisch, da er sich allmählich in dieß Gestein verliert. Der Pechstein des *Trebisch-Thales* in *Sachsen* geht in Feldstein-Porphyr über. Zu *Grantola* erscheint das Mineral zwischen einem Feldstein-Porphyre und den, über demselben ihre Stelle einnehmenden, Schichten von altem rothem Sandsteine und verfließt unmerklich in beide Gesteine. Die Pechsteine *Schottlands* sollen fast stets auf Gängen vorkommen. Eine solche Art des Seyns ist leicht vereinbar mit dem Glauben, daß die

Schmelzung dieses gleichartigen Gesteines unterhalb einer, dasselbe bedeckenden, Felsmasse Statt gehabt, welche letztere durch die Ausdehnung, welche den Prozeß begleitete, muß zersplittert worden seyn, und die Spalten erfüllten sich nun mit der flüssigen Materie unter solchem Drucke und Reibung, wie das Entstehen der eigenthümlichen Struktur des Pechsteines zu fordern scheint.

5. Der kieselige Trachyt von *Ponza*, *La Gabbia* und *Zannone* ist ungemein interessant; denn obgleich die Gegenwart von Quarz, als Bestandtheil des Trachyts, keineswegs zu den seltenen Erscheinungen gehört, wie dies früher vermuthet worden, so dürfte dennoch sein Auftreten nirgends in solcher Menge bemerkt worden seyn. Selbst der Ungarische „*Porphyre molaire*“ ist bei weitem nicht so Quarz-reich, als die analoge Felsart auf *Ponza*. Zwei Ursachen bieten sich zur scheinbaren Erklärung des Phänomens. Einmal ließe sich annehmen, es hätten Einseihungen von Wassern, reich an Kiesel-Gehalt, Statt gehabt; sodann könnte man an Aenderungen glauben, welche vulkanische Gesteine so häufig erleiden, wenn sie dem Einwirken von schwefeligen Dämpfen ausgesetzt sind. Ich bin geneigt zu glauben, daß der erste der angedeuteten Prozesse theilweise die örtliche Ablagerung der kieseligen Materien modifizirt habe; daß solche von einer Stelle entnommen, und an einer andern im Zustande größserer Reinheit abgesetzt worden, und

dieß zumal bei den Konglomerat-ähnlichen Varietäten. Allein die kieselige Basis des weissen Porphyrtigen Trachytes, so wie die zahlreichen, darin vorhandenen Quarz-Krystalle, sind durchaus nicht mittelst der Annahme Statt gehabter Einseihungen erklärbar. Ebenso streiten manche Umstände gegen die Behauptung, jene Gesteine seyen einer Zersezzung durch saure Dämpfe unterworfen gewesen; ihre Schwere, so wie die denselben zustehende Dichtigkeit zeugen dagegen; die gleichförmig kieselige Beschaffenheit der ganzen Masse (während bei umgewandelter Lava dieser Charakter beschränkt ist auf die unmittelbare Grenze der Fumarolen, oder der Risse, durch welche der Dampf entweicht); ferner die Quarz-Körner, in zahlloser Menge durch die Grundmasse der Felsart zerstreut, wo solche einen Porphyrtigen Charakter annimmt; das Nichtvorhandenseyn von Aluminit, der sich nothwendig durch Verbindung der Schwefelsäure mit der Thonerde des Gesteines hätte bilden müssen; endlich der lebhafte Glanz eingeschlossener Feldspath- und Glimmer-Krystalle. Allerdings haben diese Mineralkörper hin und wieder einige Aenderungen erlitten; der Feldspath ist zu Kaolin geworden, der Glimmer zu einem Ocker-ähnlichen Pulver; allein diese Umwandlungen dürften meteorischen Einflüssen zuzuschreiben seyn, und da gerade in den dichtesten, den meisten Kiesel-Gehalt besitzenden, Theilen der Felsmasse jene eingeschlossenen Krystalle am glänzendsten gefunden werden, so ist augenfällig, daß das

Vorherrschen des Kieseligen keiner späteren Aenderung zugeschrieben werden darf, sondern dass der Charakter ein ursprünglicher, der Entstehungs-Periode des Gesteines zugehöriger, seyn dürfte.

6. Das Brekzien-artige Aussehn einiger Theile dieses Gesteines sowohl, als des prismatischen Trachytes, ist von Wichtigkeit um der Analogie willen, welche dasselbe mit der zufälligen Pseudo-Konglomerat-Struktur (*pseudo-brecciated structure*) der Serpentine, der älteren Porphyre und des Granites wahrnehmen lässt. Dieses Aussehn muss ohne Zweifel jenen Theilen der Masse zugeschrieben werden, welche, nachdem sie in festen Zustand übergegangen waren, zertrümmert wurden durch fortdauernde, oder erneuerte Bewegung derselben, so wie durch ihre, von dem noch flüssigen Theile umhüllten, Fragmente. Aehnliche Beispiele solcher Brekzien-artigen Struktur sieht man an andern Stellen des vulkanischen Gebietes von *Italien*; so z. B. an einer Graustein-Lava zwischen *Lacco* und *Casamicciole* auf *Ischia* und an der südöstlichen Seite des Felsen von *Cumae*. Genaue Untersuchungen dieser und anderer Gebirgsarten analogen Charakters leiten zur Schlussfolge: dass eine konkrezionäre Trennung der konstituierenden Mineralien, unter dem Einflusse der Affinitäts-Gewalt, häufig dazu beitrugen, jene eigenthümliche Brekzien-Struktur hervorzurufen. Man darf glauben, dass wenn ein solcher Prozess Statt gefunden, ehe die Bewegung der Masse gänzlich

aufhörte, oder während der Thätigkeit des Spieles der Wahl-Verwandtschaften von Neuem Bewegung eingetreten sey, die konkreten Theile, die Bewegung des umgebenden Flüssigen hemmend, müßten zerbrochen worden seyn, und auf solche Weise eingehüllt, daß dieselben mehr oder weniger die gedoppelten Merkmale der Konkrezionen und der eingebackenen Trümmer sich aneigneten.

7. Die Gegenwart eines senkrechten Kupferhaltigen Eisenkies-Ganges im kieseligen Trachyte, manche Kennzeichen gewöhnlicher Erz-Gänge tragend (wie z. B. das Verbundenseyn der Erze mit schwarzem Thone und mit Quarz-Krystallen), ist eine Thatsache, welche noch auffallender gewesen seyn würde vor wenigen Jahren, ehe man erkannte, daß Trachyt häufig als das Mutter-Gestein der reichsten Erze gelten müsse, wie z. B. des Goldes von *Villalpando* in *Mexiko*, von *Königsberg* und *Telkebanya* in *Ungarn* u. s. w. Im vorliegenden Falle scheint das Erz durch Sublimazion erzeugt worden zu seyn, indem dasselbe die Wandungen der Spalte und die umhüllten Trümmer gerade so durchdringt, wie der in Klüften vulkanischer Gesteine so gewöhnliche Eisenglanz. Die Quarz-Krystalle sind von gleichzeitiger Formazion.

Auf *Ponza* sieht man die Trachyt-Gebilde von den sie bedeckenden, als Grausteine bezeichnen, Felsarten durch Schichten loser Konglomerate

geschieden, welche grossen Theiles aus Bimsstein bestehen, und sowohl der unteren, als der oberen Formazion angehören dürften, indem die Art ihres Vorkommens in der *Chiaja di Luna* darthut, dass sie in zwei verschiedenen Perioden abgesetzt worden. Der geschichtete Tuff von *Palmarola* dürfte den Trachyten angehören, indem der Graustein auf dieser Insel ganz fehlt.

Die mineralogischen Merkmale, wodurch das letztere Gestein von dem unterliegenden Trachyte ausgezeichnet ist, wurden bereits früher entwickelt. Wir haben des häufigen Vorkommens jener Felsart auf *Ischia*, *Procida* und in den vulkanischen Gegenden um *Neapel* erwähnt; in *Scoglio della Botte* und auf den Inseln *Ventotiene* und *San Stefano* sieht man eine Reihe ähnlicher Gesteine, diese Oertlichkeiten mit der *Montagna della Guardia* auf *Ponza* geographisch verbindend. Die gewaltige Graustein-Masse dieses Berges, an der dem Hafen zugekehrten Seite, in grosser Höhe auf geschichteten Tuff ihre Stelle einnehmend, und in entgegen liegender Richtung sich plötzlich, dem Schichtenfalle gemäss, unter dem Meeres-Spiegel senkend, hat durchaus das Ansehn eines Lavenstromes. Und noch entschiedener ist dies der Fall bei der Graustein-Ab Lagerung, welche das Tiefste von *Ventotiene* ausmacht; hier erinnert Alles an eine Masse, die über eine geneigte Ebene im Zustande unvollkommener Flüssigkeit sich hinabsenkte. Das *Capo del Arco* ist die Erguss-Stelle dieses Stromes; die höhere Lage

und die Schlacken-artige Beschaffenheit der Gesteine zeugen für die Nähe der Ausbruchs-Mündung. Welche Anhäufungen emporgeschleuderter Substanzen an der Westseite dieses Kaps sich mögen gebildet haben, so kann man dennoch mit aller Wahrscheinlichkeit voraussetzen, daß die steten Wirkungen des Meeres, dessen Wogen noch gegenwärtig selbst die festen Laven-Massen zerstören, solche hinweggeführt haben dürften. Die ausgeschleuderten Bruchstücke, welche auf die Oberfläche der Graustein-Ablagerung niederfielen, blieben daselbst als Konglomerat- oder Tuff-Schichten; nirgends ließen sie Spuren eines Statt gehabten Absezens unter dem Meeres-Niveau wahrnehmen. Die Wirkungen von Regenströmen würden allein schon hinreichen, demselben das stellenweise bemerkbare wogenförmige und alluviale Aussehn zu verleihen. Die Graustein-Masse von *San Stefano*, obwohl nicht so entschieden stromartig gestaltet, wie jene der nachbarlichen Eilande, führt demungeachtet zu den nämlichen Betrachtungen. Jene von *La Botte* reicht in ihren Ueberbleibseln noch gerade hin, um aus den Gestaltungs-Verhältnissen die Bildungs-Weise zu erkennen.

Im Allgemeinen verdient beachtet zu werden, daß während die verschiedenen Graustein-Ablagerungen dieser Insel-Gruppe im Ganzen das Ansehn von Laven-Strömen tragen, die tieferen Trachyte hingegen sich durchaus verschieden zeigen von irgend einer bekannten Laven-Masse, hervorgebracht

durch einen Feuerberg des Festlandes (*supramarine volcano*). Ueberdenken wir das seltene Zusammen-
treffen solcher Umstände, die unbedingt nothwen-
dig sind, um eine Ansicht von der inneren Struktur
einer, durch vulkanische Thätigkeit aus submarini-
schen Schlünden emporgetriebenen, trachytischen For-
mation zu erlangen, so werden wir das Interesse
zu würdigen wissen, welches die *Ponza*-Inseln ge-
währen. Indessen darf nicht unberücksichtigt blei-
ben, daß der zerstörende Prozeß, welcher eine in-
nere Beschaffenheit jener Eilande der Beobach-
tung bloß gelegt hat, dieselben sicher eines gro-
ßen Theiles ihrer ursprünglichen Masse beraubte,
und ohne Zweifel der meisten Trümmer-artigen
Erzeugnisse, von welchen sie ursprünglich umhüllt
waren.

Zum Schlusse mögen hier einige Bemerkungen
folgen, die Verbindung der *Ponza*-Gruppen mit an-
dern gleichartigen Formationen der Küste *Italiens*
betreffend.

Das Eiland *Ischia* hat einen der Hauptschlünde
aufzuweisen, durch welchen eine große Menge feld-
spathiger Laven, meist von Graustein-Natur, entla-
den wurde, während andere, fast ausschließlich
aus Feldspath bestehend, geeigneter sind, um mit
dem Namen Trachyt bezeichnet zu werden. Beide
Gebirgsarten werden von Tuffen begleitet, die viel
Bimsstein enthalten. *Ischia* steht, durch die Insel

Procida, in beinahe unmittelbarer Berührung mit den *Phlegräischen* Feldern von *Pozzuoli* und *Neapel*, wo ungefähr dreißig Kratere durch untermeerische Erupzionen auf einer seichten Küste emporgetrieben, in ziemlich beschränktem Raume erkennbar sind, obwohl die meisten in höherem oder geringerem Grade zerstört worden. Die Laven dieses Gebietes sind großen Theils Graustein; einige, wie jene von *Astroni* und vom *Monte Olibano*, gehören unlängbar dem Trachyte an. In einiger Entfernung erhebt sich der vereinzeltte Kegel der *Somma* und des *Vesuv*, welcher ursprünglich die nämliche Art von Gesteinen hervorgebracht zu haben scheint, während die neuesten Laven blos aus Basalt bestehen, in dem der Feldspath durch Leuzit gänzlich vertreten wird. Einige minder deutliche Ablagerungen feldspathiger Gesteine, von Tuffen begleitet, erscheinen hin und wieder am östlichen Ufer der Bucht, bis zur *Punta di Campanella*. Im Süden dieses Kaps dürften, auf den *Liparischen* Inseln, die ersten vulkanischen Formationen vorhanden seyn. Gegen Norden weist die bergige Gruppe von *Rocca Monfina*, über *Sessa* und *Feano* sich erhebend, auf eine andere Quelle von vulkanischer Thätigkeit hin. Gleich der *Somma* dürften hier zuerst feldspathige Gesteine in zahlreichen Strömen sich ergossen haben, und auf diese leuzitische Laven gefolgt seyn.

Die einzelnen Stellen, wo Erupzionen, obwohl nicht in großer Zahl, eingetreten, im breiten Längenthale des *Garigliano*, wie an der *Rocca*

d'Evandro, in der Nähe von *Pofi*, *Veroli*, *Frosinone* und *Tichiena*, verbinden das vulkanische Gebiet der *Terra di Lavoro* mit der *Campagna di Roma*. Die Laven dieser Schlünde sind beinahe ganz augitisch. Jene der grossen vulkanischen Gruppe des *Monte Albano* aber zeigen sich fast ausschliesslich leuzitisch; Leuzit sieht man hier häufig verbunden mit und zum Theil vertreten durch Melilith. Im Norden *Roms* beginnt eine andere Reihe vulkanischer Schlünde; hier vermag man genauer die Verbindung feldspathiger und leuzitischer Laven wahrzunehmen.

Die Zwischenräume, die *Terra di Lavoro* von der vulkanischen Gruppe scheidend, bestehen aus Tuff-Ablagerungen, aus Konglomeraten, zusammengesetzt von zerkleintem Bimssteine. Sie dürften auf beträchtliche Weite in die Thäler der *Apenninen*-Kette getrieben worden seyn, welche sich gegen die Ebene von *Campania* öffnen, und zwar zu einer Zeit, als mächtige Kalk-Rücken die Küste des mittelländischen Meeres bildeten. Dieser Umstand bestätigt die Meinung, dass die frühesten Erzeugnisse der Vulkane jenes Gebietes feldspathiger Natur gewesen. Wahrscheinlich ist, dass diese geschichteten Tuffe unterhalb des Meeres bis zu den Gruppen von *Ischia*, *Ventotiene* und *Ponza* sich erstrecken, denen sie, allem Vermuthen nach, ihre Entstehung zu danken haben. Ablagerungen ähnlicher Natur sieht man an mehreren Stellen des Tha-

les von *Garigliano* und am südlichen Füsse der Berge von *Volsi*, die Pontinischen Sümpfe begrenzend. Andere hingegen bilden die wellenförmige Ebene der *Campagna di Roma*; sie ruhen auf terziärem Mergel und Sandsteine. An allen diesen Orten entsprechen dieselben in der Regel, was den Mineral-Bestand betrifft, jenem der Laven, die gleichzeitig durch nachbarliche Feuerberge hervorgerufen wurden. — Aller Wahrscheinlichkeit nach hat die ausgedehnte Strecke der Pontinischen Sümpfe selbst eine Unterlage ähnlicher Natur; dafür sprechen die Ausgehenden an sämtlichen erhabenen Stellen, auch wurden Beweise durch tiefere Nachgrabungen geliefert *. Oertliche Mergel- und Torf-Gebilde bedecken hier die Unterlage, besonders aber sieht man weit ausgedehnte sandige Alluvial-Absätze durch Meereswogen zusammengetrieben, welche den einst isolirten Felsen von *Circe* bereits mit dem Festlande verbunden haben, und noch stets fortfahren, die abhängige Küste zwischen *Terracina* und *Ostia* zu erhöhen und allmählich trocken zu legen. Der Sand besteht aus quarzigen, feldspathigen und Magneteisen-Körnern; eine Zusammensetzung, welche auf die Abkunft von den *Ponza*-Inseln, oder von submarinischen Gesteinen ähnlicher Beschaffenheit hinweist.

* Brocchi, *Catalogo ragionato*: p. 78 et 79.

Was die Alters-Beziehungen der geschilderten Formationen betrifft, so bin ich der Meinung, daß unsere meisten Begriffe über das absolute Alter der durch Feuer erzeugten Gesteine einen schwankenden und hypothetischen Charakter haben. Welche Zweifel auch rege werden mögen, in Betreff von Art und Weise wie manche dieser Gesteine entstanden, so ist dennoch in Hinsicht auf die Phänomene, die ihren Ursprung begleiten, allgemein anerkannt, daß ihr Zusammenseyn mit Ablagerungen ähnlicher Art nicht als Beweis gleichzeitiger Bildung gelten könne. Für geschichtete Felsarten bietet sich aus ihren Lagerungs-Verhältnissen ein mehr genügendes Anhalten. Vulkanische Gesteine, sehr verschieden im Alter, obwohl von der nämlichen mineralischen Zusammensetzung treten neben einander auf. Es liegt nicht im Wesen vulkanischer Mächte, weit verbreitete Formationen in derselben Epoche zu erzeugen; sie beschränken sich auf die Bildung mehr vereinzelter Massen in sehr von einander entfernten Zeiträumen, aber meist übereinstimmend in ihren äußerlichen Merkmalen.

Sehen wir die Grausteine von *Ponza*, *Ventotiene* und *San Stefano* als einem Zeitraume zugehörig an, worauf der ungefähr gleiche Zustand ihres Erhaltenseyms hinzudeuten scheint (vielleicht dürften selbst die gleichnamigen Gebilde von *Procida*, *Ischia* und den *Phlegraeischen* Feldern der nämlichen Epoche angehören), so zeugt der Zer-

sezzungs-Zustand des Trachytes auf *Ponza*, die Unterlage des Grausteines, für ein bei weitem früheres Alter. Die Verbindung des Trachytes mit dem Uebergangskalke auf *Zannone* klärt in dieser Hinsicht nicht auf; eben so wenig erhält man durch den Mangel sekundärer und terziärer Schichten Aufschluss, denn sie werden auch oberhalb des Trachytes vermisst. — Es bleibt folglich hier das Alter der Trachyte durchaus unentschieden.

Auszüge aus Briefen.

Lausanne, den 6. März 1829.

Die Reise nach dem *Gotthard*, welche ich im letzten Sommer unternommen, hat mir in vielfacher Hinsicht interessante Belehrungen gewährt, und mich manche Beobachtungen machen lassen, auf welche ich Werth lege. Meinen Weg nahm ich durch *Wallis* und über die *Furka*. Ich besuchte das *Unteralp*-Thal, und fand daselbst eine Ablagerung von Topfstein und von Serpentin, jener von *Obergesteln* entsprechend. Das *Canaria*-Thal habe ich von Neuem untersucht und mich überzeugt, daß der Gyps hier zwei mächtige Bänke zusammensetzt, welche durch körnigen Kalk getrennt, und von Dolomit begleitet werden. Es ist hier keineswegs die Rede von einer parziellen Ablagerung, wie man solches behauptet; dieß gedenke ich nächstens ausführlicher darzuthun. — Auf dem *Gotthard* fand ich die berühmte *Flußspath*-Stufe noch, für welche man bekanntlich den ungeheuren Preis von 50 Louisd'oren fordert. Ein wahres Prachtstück, das jedoch wohl sobald keinen Käufer finden dürfte. Es ist

ein Oktaeder, schön rosenroth gefärbt, von 4 Zoll Durchmesser, gebildet durch eine Zusammenhäufung von kleinen Oktaedern, oder richtiger von Tetraedern, den integrirenden Massen-Theilchen. Eine andere Seltenheit, welche man mir zeigte, ist ein, an beiden Enden ausgebildeter, Korund-Krystall von 4 Zoll Länge und 1 Zoll Breite. Er gehört zu HAUY's Varietät *additive*, und die Flächen *r* sind besonders deutlich entwickelt. Der Krystall sitzt auf Dolomit. Man fordert nicht weniger als 15 Louis-d'ore dafür.

Ich habe sehr bedauert, daß Ihre Reise nach der *Auvergne* Sie gehindert unserer Versammlung Schweizerischer Naturforscher beizuwohnen. Sie war besonders zahlreich, und es kamen höchst interessante Gegenstände zur Sprache. Zur Prüfung des STUDER'schen Vorschlages: eine topographische Karte von der *Schweiz* aufnehmen zu lassen, welche zum Behufe geognostischer Untersuchungen die wesentlichsten Dienste leisten würde, ernannte man eine Kommission, bestehend aus den Herren STUDER, TRECHSEL, MERIAN, NECKER-DE-SAUSSURE, v. CHARPENTIER und aus mir. Es ist nur zu fürchten, daß der so schöne und nützliche Vorschlag in seiner Ausführung zu große Kosten verursachen werde. — Unsere nächste Zusammenkunft ist, wie Sie wissen werden, auf dem *St. Bernhard*.

LARDY.

Blan-

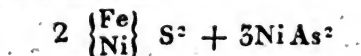
Blankenburg am Harz, den 1. Mai 1829.

Dem Hrn. Bergrathe ZINCKEN zu *Mügdesprung*, dem thätigen und geschickten Direktor der Berg- und Hüttenwerke im Herzogthume *Anhalt-Bernburg*, diesem so blühenden, und in mineralogischer Hinsicht so wichtigen, Besizthume ist es gelungen, mittelst der, von Prof. MITSCHERLICH vorgeschlagenen, Methode, aus dem Selen-Bleierz von *Tilkerode*, das Selen in gröfseren Massen ganz rein auszuscheiden. Das Verfahren ist kostbar und weitläufig, und das Material gehört zu den Seltenheiten, weshalb die Herzogl. Anhaltische Berg-Faktorei zu *Harzgerode* die Unze von der Substanz nicht billiger als zu 4 Louisd'or zu verkaufen im Stande ist. Jedoch erhält man sie dafür absolut rein, wie ich mit Ueberzeugung bestätigen kann. — Das Selen-Silber ist zu *Tilkerode* nicht allein (wie Prof. G. ROSE in POGGENDORFF's Annalen, Bd. XIV, S. 471 bemerkt) in kleinen Gang-Trümmern, sondern auch in bedeutenderen derben Massen vorgekommen; die treffliche Sammlung des Hrn. Bergrath ZINCKEN enthält schöne Stücke davon. — Dafs der Zinckenit prismatisch sey, wie Prof. G. ROSE schon früher gemeint, und wie ich auch auf S. 265 meiner, in diesem Jahre bei VOIGT in *Ilmenau* erschienenen, „Vorlesungen über Mineralogie“ ausgesprochen, davon habe ich mich jetzt vollkommen überzeugt. Die Krystalle sind rhombische Prismen mit, auf die scharfen Seitenkanten gerade aufgesetzten, Zuschärfungen, jedoch sind sie stets Arragonit-

J. 1829.

28

artig zusammengruppirt. Ich erwähne dieser Beobachtung besonders deswegen, weil Hr. Prof. Mohs in seinem neuesten Systeme (s. PARTSCH, das K. K. Hof-Mineralien-Kabinet zu Wien, das. 1828) den Zinckenit als rhomboedrischen Antimon-Glanz auführt, und weil auch ein anderer berühmter Mineralog, Hr. HAIDINGER, in seinen so eben erschienenen, allen Mineralogen zu empfehlenden, „Anfangsgründen der Mineralogie,“ Leipzig, bei BARTH, dem Minerale ebenfalls ein rhomboedrisches Krystall-System ertheilt. — Der Nickel-Glanz, der auf einem Neben-Trumm des Bleierz-Ganges der Grube *Albertine* bei *Harzgerode*, auch in deutlichen hexaedrischen Krystallen mit den Oktaeder-Flächen vorkommt, und von den Herren ZINCKEN und G. ROSE in POGGENDORFF's Annalen, Bd. XIII, S. 165 beschrieben worden, ist von Hrn. Apotheker BLEY in *Bernburg* analysirt, und die Analyse wird in dem ERDMANN'schen Journale für technische Chemie abgedruckt werden. Die aus dieser Analyse deduzirte Formel ist:



und weicht demnach von der, von BERZELIUS für den Nickel-Glanz von *Loos* in *Schweden* aufgestellten, ab. — Von dem, vor einigen Jahren in den Selenerzen von *Tilkerode* vorgekommenen, Golde hat der Herzog von *Anhalt-Bernburg* ungefähr 100 Dukaten prägen lassen, die zu den schönsten Münzen gehören, die man nur sehen kann. — In

dem Hochofen zu *Mägdesprung* hat Hr. Bergrath ZINCKEN kleine Krystalle von Manganspath gefunden, die ganz deutlich schiefe rhombische Prismen sind, und das bestätigen, was aus der Theilungsgestalt auf das Krystall-System jenes Minerals gefolgert worden. Auch dem Idokras täuschend ähnliche Krystalle, sind in jenem Hochofen vorgekommen. — Endlich muß ich Ihnen noch mittheilen, was mir unter andern Hrn. HAIDINGER neulich geschrieben, daß nämlich der Komptonit, der Mesole und der von FREYESMUTH analysirte Mesolith von *Hauenstein*, zu einer Spezies vereinigt werden müssen, worüber jener thätige Mineralog eine Arbeit mittheilen wird.

HARTMANN.

Bern, den 6. Mai 1829.

Es soll nun in Kurzem der erste Band der Denkschriften unserer Schweiz. naturforsch. Gesellschaft erscheinen, der eine Arbeit von MERIAN über den *Jura*, eine sehr bedeutende von RENGGER, ebenfalls über den *Jura*, eine von LUSSE über die *Urner Gebirge*, endlich eine Beschreibung der *Käpfacher - Knochen* von SCHINZ enthalten wird. — Wahrscheinlich haben Sie bereits vernommen, daß lezthin in dem Sandsteine von *Ballingen*, am oberen *Zürichsee*, Knochen und Zähne von *Palaeotherium* gefunden worden sind. Dieser Sandstein, der sich hiermit als terziär anzeigt, und wohl nur eine Varietät der Molassen-Formazion ist, wurde früher verschiedentlich als ein Glied der Sekundär-Gebilde betrachtet, und Quader-Sandstein geheissen.

STUDER.

M i s z e l l e n.

Ueber die geognostische Beschaffenheit der Gegend um *Hyderabad* in der gleichnamigen Ostindischen Provinz, liest man Nachstehendes in den *Transactions of the literary Soc. of Madras*; I, 79. — Der befragte Landstrich besteht aus Granit mit dazwischen auftretendem Quarz, dessen Streichen in der Regel aus N. nach S. ist, und mit Trapp, der keiner bestimmten Richtung folgt. Zum Theil erschienen die Berge vereinzelt, und bald sind sie mehr gerundet, bald ist ihr Ansteigen schroff. Ihren Rücken findet man überdeckt mit losen Felsmassen, so dafs, aus einiger Ferne, viele derselben einem Haufwerke einzelner Blöcke gleichen. Ungeheure Granit-Blöcke zeigen sich überall zerstreut, zumal in den Thälern, auf Gehängen, selbst auf den Gipfeln von Bergen erscheinen dieselben in grosser Zahl aufgethürmt, und tragen mitunter das Ansehn zerstörter Bauwerke. Der Granit ist stets geschichtet (?), und die Schichten, ohne bestimmtes Streichen, wechseln sehr in der Mächtigkeit; meist findet man sie gebogen, und die senkrechte Stellung einiger führt das täuschende Ansehn säulenartiger Absonderung herbei. Im Allgemeinen hat der Granit ein kleines

Korn, und das Verhältniß seiner Gemengtheile ist sehr wechselnd; mitunter fehlt der Glimmer gänzlich, allein stellenweise wird derselbe auch vorherrschend, und Adern, nur aus Glimmer bestehend, durchsetzen hin und wieder das granitische Gestein. Quarz und Trapp, im Granite auftretend, erscheinen theils unter der Gestalt von Bergmassen, theils bilden dieselben Gänge, deren Mächtigkeit sehr verschieden ist. Ihre Verbindungsweise mit dem Granite läßt sich zuweilen deutlich wahrnehmen, öfter findet man beide Felsarten, bei ihrem Zusammentreffen, in sehr regellosem Gemenge. Der Quarz nimmt mitunter Feldspath-Theile auf, und wird sodann leichter zerstörbar. Der Trapp tritt als Grünstein (Dolerit) und Basalt auf, und enthält zuweilen sparsam Augit-Krystalle. Der kugelförmig abgesonderte Trapp leidet sehr durch den Einfluß der Atmosphärrilien, so, daß man denselben oft in einzelnen kugelförmigen Massen findet, oder schon zu schwarzer Erde umgewandelt. Im Allgemeinen ist der Granit um *Hyderabad* sehr der Zerstörung unterworfen. Ueberall zeigen sich, in Thälern, wie auf Berghöhen, ungeheure Haufwerke verwitterten Granites, so, daß man nicht selten erst in einer Tiefe von 60 F. auf das feste Gestein kommt. In den tieferen Thälern ist der Boden thonig und schwarz von Farbe. Seine Mächtigkeit beträgt bald nur wenige Fufs, bald mehrere Klafter, und da, wo Profile zur Betrachtung geboten sind, zeigt sich meist eine Schichten-artige Abtheilung desselben, und die Schichten werden zuweilen getrennt durch dünne Lagen von Sand oder Grufs. Die Schichten liegen bald wagerecht, bald sind sie gebogen, oder sie haben größeres oder geringeres Fallen. Der Thon.

der verschiedenen Lagen zeigt sich von mannichfacher Beschaffenheit; vom Schwarzgrauen wechseln seine Farben bis zum Gelblich- und Weißlichgrauen, er ist theils zerreiblich, theils mehr fest.

Für den ersten Anblick scheint die Gegend um Hyderabad das Gepräge zu tragen, als hätten gewaltthätige Katastrophen die Berge zerrissen, und das nachbarliche Land mit den Trümmern überdeckt. Allein eine genauere Untersuchung dürfte mehr darauf hinweisen, daß das allmähliche Wirken noch immer vorhandener Ursachen jene Phänomene hervorgebracht habe.

Eine der interessantesten Erscheinungen sind die bereits erwähnten Ruinen-förmigen Haufwerke großer Granit-Blöcke; sie zeigen sich wesentlich von den Massen verschieden, die von den nachbarlichen Bergen losgerissen und sehr regellos über einander gethürmt worden. Jene scheinen noch jetzt die Stelle einzunehmen, welche ihnen ursprünglich eigen war.

Die in den granitischen Gebilden, unter den oben bemerkten Verhältnissen, auftretenden Quarze und Trappe hält der Verf., als mit jenen Formationen, von gleichzeitigem Ursprunge.

W. NICOL theilte Bemerkungen mit über die, in krystallisirten Mineralien enthaltenen, Flüssigkeiten. (JAMESON, *Edinb. new phil. Journ.*; April June, 1828; p. 94.) Bei der vorgenommenen Politur des Bruchstücks von einem Barytspath-Krystalle, welcher eine kleine Höhlung umschloß, in der eine Flüs-

sigkeit und ein bewegliches Luft-Kügelchen enthalten war, entstand ein kleiner Riss von der Oberfläche nach der Höhlung, das Kügelchen begann sich auszudehnen, und dies hielt an, bis alle Flüssigkeit aus der kleinen Weitung gedrungen war. Die Flüssigkeit zeigte sich, längs des Risses, nicht als zusammenhängender Streifen, sondern erschien unter der Gestalt von drei oder vier deutlich unterscheidbaren Kügelchen, wovon das eine beträchtlich grösser war, als alle übrigen. Am folgenden Tage ergab die nähere Untersuchung, daß jedes der Kügelchen zu einem festen Krystalle, die Kernform des Barytspathes darstellend, geworden war; die kleinen rhombischen Säulen hatten ungefähr die nämliche Grösse, wie die Kügelchen, aus denen sie entstanden. — Ein anderer Barytspath-Krystall, in der Verf. Sammlung befindlich, liess mehrere Höhlungen wahrnehmen, und in jeder derselben ein bewegliches Luft-Kügelchen. Die zur Oberfläche gebrachten Flüssigkeiten gingen, theils nach Verlauf von 24 Stunden, in festen Zustand über, und eigneten sich geregelte Formen an, theils geschah solches augenblicklich bei Berührung der atmosphärischen Luft; die einzelnen Kügelchen bildeten bald nur einen Krystall, bald entstanden mehrere auf mannichfache Weise verbundene, alle aber gehörten der Kernform des Barytspathes an. — An einem Flußspath-Krystalle, der eine Flüssigkeit mit einem beweglichen Kügelchen enthielt gelang es dem Verf. gleichfalls das Aeusserer und Innere durch einen kleinen Riss in Verbindung zu bringen. Augenblicklich hatte Ausdehnung der eingeschlossen gewesenen Luft Statt u. s. w. Die, auf dem Ausgange der Spalte hervorgetretenen, Kügelchen gingen am folgenden Tage in

kubische Krystalle über, welche anfänglich im Flüssigen schwammen, und stets mehr und mehr an Umfang zunahmen, während des Flüssigen verhältnißmäßig weniger wurde. Erst nach Verlauf von vierzehn Tagen wurde die Krystallisazion vollständig.

Die Umgebungen von *Boulogne-sur-Mer* wurden geognostisch geschildert von ROZER. (*Mémoires de la Société d'histoire naturelle de Paris; IIIeme Vol., 2de Livr., p. 182 ect.*) Die vorkommenden Gebirgsarten sind:

1. Dünen, zumal aus Sand, fast ganz von quarziger Natur, bestehend, welchen die Winde fortführen, und hin und wieder absezzen, mitunter in solcher Menge, daß ganze Dorfschaften davon verschüttet werden. Große Dünen-Massen finden sich zwischen *Danes* und *Equihen*, ferner am Eingange des Hafens von *Boulogne*, zu *Vimereux* u. s. w. Die Dünen sezen zahllose Hügel und kleine Berge, zuweilen von mehr als 15 Meter Höhe, zusammen, welche eine entschiedene Längen-Erstreckung nach NW. haben, ungefähr in senkrechter Richtung gegen die Küste, eine Richtung, die zugleich jene der heftigsten und gewöhnlichsten Winde ist. Zwischen den Massen der Dünen trifft man Thäler und kleine Becken, in denen die Wasser sich sammeln, und, durch den Sand seihend, sich den Bächen verbinden, welche sämmtlich dem Meere zufließen.

2. Torf. Bei *Condette* und um die Feste *Saint-Frieux* finden sich Ablagerungen von Torf, welche, in der zuerst genannten Gegend, augenfällig von den Dünen be-

deckt werden. Bei der Torf-Gewinnung gräbt man nicht selten ganze Baumstämme aus, denen noch viele Zweige geblieben sind; sie sind gewöhnlich platt gedrückt, gehören ohne Ausnahme zu den Dikotyledonen, ihr Inneres ist im Allgemeinen schön schwarz, und man trifft sie meist so gut erhalten, daß man dieselben zu Zimmerholz gebrauchen kann. Der Torf besteht aus einer bituminösen Substanz, welche die Baumstämme und Zweige zusammenhält. Den Blättern, die sehr gut erhalten sind, ist zum Theil noch ihre grüne Farbe geblieben; auch die häufigen Insekten-Flügel-Decken haben ihre Farbe behalten. Hin und wieder durchziehen Eisenkies-Adern die Torf-Massen; sie scheinen sich in denselben gebildet zu haben. Alles deutet darauf hin, daß die Pflanzen, aus denen der Torf entstanden, an den Stellen gewachsen sind.

Außer diesen beiden Alluvial-Gebilden kommen, auf den Gipfeln, wie am Fulse der Berge, Ablagerungen vor, welche dieser geognostischen Zeitscheide angehören, und meist aus Feuerstein-Geschieben bestehen.

3. Terziärer Sandstein und Kreide. Oberhalb *Fingry*, um *Hubersent*, *Niemburg* u. s. w., erscheint ein kieseliger Sandstein, sehr ähnlich dem von *Fontainebleau*, in einzelnen Streifen, die unmittelbar über der Kreide ihre Stelle einnehmen. — Die Kreide setzt drei Gruppen zusammen, zwischen denen die Grenzen nicht scharf abgemerkt sind. Die erste Gruppe hat eine weiße, sehr regelrecht geschichtete Kreide aufzuweisen. Die Schichten messen 0^m,4 bis 0^m,5 Mächtigkeit; sie wechseln häufig mit Lagen von Feuerstein-Nieren, auch findet man rundliche Massen dieses Minerals hin, und wieder zerstreut in der Kreide.

Nach der Tiefe zu werden die Feuersteine minder häufig, zuletzt sehr selten, dabei nimmt das Gestein ein grauliches Ansehn an (*Craie tufseau*), organische Ueberbleibsel treten öfter auf, und die Kreide wird mehr mergelig und zugleich blaulich, so, daß man dieselbe mit gewissen Mergeln verwechseln könnte, welche zuweilen von ihr bedeckt werden. Die tieferen Theile der mergeligen Kreide zeigen sich reich an grünen Punkten, so, daß die Felsart zuletzt der *Glaucanie crayeuse* entspricht. Eisenkies führt die Kreide in großer Häufigkeit. — Die weiße Kreide enthält Bivalven und Echiniten; in der *Craie tufseau* kommen *Ammonites*, *Belemnites*, *Hamites* u. s. w. vor, und die *Glaucanie crayeuse* umschließt mehrere Madreporen. — Die Kreide umgrenzt das ganze Becken des *Bas-Boulonnais*; eben so setzt sie das sehr weit erstreckte Becken vom *Haut-Boulonnais* zusammen. — Die *Glaucanie crayeuse* zeigt sich nur zwischen *Wissant* und dem *Cap Blanc-Nez*; von *Camiers* bis über *Samer* hinaus fehlt jede Spur derselben. — Die Kreide-Schichten sind im Allgemeinen wagerecht, oder sie folgen der Neigung der tieferen Fels-Gebilde. Die Berge sind alle gerundet, oder sie endigen in Plateaus; die Gehänge theils sehr sanft, theils überaus steil; ihre Gipfel bilden die erhabensten Punkte des Landes, sie erreichen bei 200 Meter über dem Niveau des Meeres. Auf ihren steilen Gehängen sind die Kreide-Berge unfruchtbar, oder gewähren höchstens geringe Weiden; die sanften Abhänge aber und die Plateaus bieten einen Boden, der für den Kornwuchs im Allgemeinen sehr zuträglich ist. — Bei der Eigenschaft der Kreide, vom Wasser leicht durchdrungen zu werden, sind die Bäche im ganzen Landstriche,

dessen Becken sie bildet, höchst selten; man findet nur einen Bach (bei *Doudeauville*), und dieser entspringt aus dem blauen Mergel, welcher vielleicht nicht einmal der Formation angehört.

Die Vegetation, den Fuß der Kreide-Berge überdeckend, so wie die Alluvial-Ablagerungen, hindern alle Beobachtungen, in Betreff der Gebilde, auf welchen die Kreide ruht; um *Samer*, *Wierre-an-Bois* aber und an andern Orten sieht man einen eisenschüssigen Sand, bedeckt von grauem Mergel, die Kreide unterteufen. Der Sand enthält oft viel grüne Theilchen, und es wäre wohl möglich, daß derselbe den tieferen Ablagerungen der *Glauconie crayeuse* angehörte. Man findet ihn theils auf dem Oolith-Gebiete ruhend, theils auf einem Mergel, neueren Ursprunges, als die Oolithen. Bei *Boulogne* erscheint ein eisenreicher Sand, jenem von *Samer* sehr ähnlich. Die Schichtung desselben ist regelrecht; Eisenoxyd-Hydrate sind die einzigen Mineralien, welche er führt, sie bilden bläuhg Lagen von 0^m,1 bis 0^m,3 Mächtigkeit. Von vegetabilischen Ueberbleibseln kommen im Sande nur bituminöses Holz und Pechkohle vor; Muscheln enthält derselbe nirgends. Der eisenschüssige Sand ist sehr regellos über die Oberfläche des Bodens verbreitet. In der Gemeinde von *Wimille* zeigt er sich am deutlichsten entwickelt, und erlangt oft eine Mächtigkeit von 2 bis 3 Metern.

4. Bituminöser Thon. In der Gemeinde von *Wimille* sieht man, unmittelbar unter dem eisenschüssigen Sande, eine Lage bituminösen Thones von 1 bis 2 Meter Mächtigkeit. Sie enthält, in großer Menge Nieren von weißlichem Kalke, auch ähnliche pflanzliche Reste, wie

der eisenschüssige Sand, aber stets nur in kleinen Fragmenten.

5. Kalkiger Sandstein. Ueberall, wo der bituminöse Thon auftritt, sieht man denselben auf einer kalkigen Schicht ruhen, deren Mächtigkeit nie größer ist, als 1^m,5. Das Gestein ist grau und roth geadert; der Bruch uneben. Wo der Thon fehlt, liegt über dem Kalke ein kalkiges Konglomerat, fast gänzlich aus einer Bivalve bestehend, welche, nach D'ORBIGNY, zum Geschlechte *Nucula* gehört. Gegen die Tiefe verbindet sich der Kalk einem kalkigen Sandsteine von grobem Korne, welcher mit festerem Sandsteine wechselt in dem viele grüne Theile enthalten sind. Die letzteren Felsarten führen Muscheln, und wechseln mit Sand und mit eisenschüssigem Sandsteine. Es dürfen diese eisenhaltigen Sandsteine nicht mit jenen verwechselt werden, welche über dem Thone ihre Stelle einnehmen. Sie umschließen häufig ungefähr wagerechte Bänke aus zersezten Muscheln von gelblichweißer Farbe bestehend. Unter dem letzten Sandsteine findet man einen regelrecht geschichteten, graulichblauen kalkigen Sandstein, uneben im Bruche und voll von Muscheln, meist Trigonen. Die Schichten haben 0^m,3 bis 0^m,5 Mächtigkeit. Nach der Tiefe zu wird der Kalkstein dichter und dunkler von Farbe; gleichmäßig nehmen die Muscheln ab, endlich werden sie ganz selten, und das Gestein zeigt sich als höchst fester kalkiger Sandstein. Die Sandsteine enthalten viel Chlorit, sowohl in Adern, als eingesprengt; die zuletzt erwähnte dichte Abänderung umschließt den Chlorit auch in Nestern, und seine tiefsten Lagen zeigen sich überreich an Eisenkies. Mit Ausnahme des Kalkes führen die Glieder

dieser Gruppe sehr viele organische Reste. Braunkohlen gehören zu den gewöhnlichen Erscheinungen; allein man trifft sie nur in kleinen Stücken. Wirbelbeine werden gefunden, die einem, dem Ichthyosaurus nahe stehenden, Geschlechte zugehören. Muscheln kommen in größter Häufigkeit vor; einige darunter scheinen Cerithien, woraus hervorgehen würde, daß dies Geschlecht auch Fels-Schichten zugehören könne, die älter sind, als die Kreide *. Nachstehende Uebersicht gibt die Muscheln nach den verschiedenen Bänken an, welche sie enthalten:

Grüner und eisenschüssiger
Sand.

Oberer und unterer kalkiger
Sandstein (im letzteren trifft
man die Muscheln minder
häufig).

Ammonites.
Trigonia.
Natica.
Modiola (Virgula).
Gryphaea (Virgula).
Perna.
Pinna.

Ammonites.
Natica.
Cerithium?
Mytilus.
Trigonia (excentrica Sow.).
Modiola.
Gryphaea (Virgula).
Perna.

Unter den Ammoniten, welche das Gebilde führt, werden sehr große getroffen; manche haben einen Durchmesser von 0^m,5. *Trigonia* erscheint unter den Muscheln am häufigsten; gewisse Schichten bestehen fast ganz daraus. —

* CONSTANT PRÉVOST, BONNARD und DESNOYERS haben bereits einiger hierher gehörigen Beispiele gedacht.

Madreporen kommen nicht vor. — Es ist diese Gruppe übrigens im Becken des *Bas-Boulonnais* sehr ausgebreitet. Ihre Mächtigkeit beträgt nie mehr, als 10 Meter. Die Schichten sind im Allgemeinen wagerecht, die Berge, bis zu 160 Meter Seehöhe erreichend, gerundet.

6. Blauer Mergel. In den tiefsten Theilen wechseln die zuletzt beschriebenen Lagen mit einem graulichblauen Mergel, der sich bald sehr mächtig entwickelt, und so dann den kalkigen Sandstein nur in untergeordneten Schichten enthält. Zwischen *Equihen* und *Wissant* ist dieser Mergel am besten zu beobachten. Der obere, häufig schieferige, Theil enthält viele Muscheln, wovon manche die nämlichen sind, wie die der vorhergehenden Gruppe. Es kommen untergeordnete Lagen eines mergeligen Kalkes vor, der durch zahllose kleine weiße Punkte ausgezeichnet ist. Längs der steilen Küste sieht man fast überall zwei untergeordnete, höchst sonderbare Lager von 50,6 Meter gegenseitiger Entfernung von einander; ihre Mächtigkeit beträgt 1^m,50, und beide bestehen aus dichtem Kalke. Die Unterlage derselben macht ein unvollkommen körniger, kieselliger Kalk. Die Schichtungs-Kluft, beide Bänke trennend, ist in der Regel mit Gypsspath-Krystallen erfüllt, welche man auch durch das Ganze der mergeligen Masse zerstreut findet. Von *Boulogne* bis jenseit des Fort *la Crèche*, unmittelbar über der zweiten Bank, werden die Lagen mergeligen Kalkes sehr häufig, und wechseln mit dem Mergel bis zur Tiefe. Der Kalk ist sehr reich an Muscheln, und der mit demselben wechselnde Mergel erscheint ganz davon durchdrungen, zumal von einer kleinen *Gryphaea* (*Gr. Virgula*) welche in analogen Gebilden zu *Havre* und *La*

Rochella gefunden wird. Der mergelige Kalk geht häufig in einen chloritischen Sandstein über, welcher zuweilen voller Muscheln ist. Von der Höhe bis zur Tiefe zeigen sich Braunkohlen in einzelnen Theilen und in Bänken. Diese beiden Abtheilungen des Mergels sind nicht immer besonders augenfällig; von *la Crèche* bis *Wimereux* besteht das ganze Gehänge aus einem Wechsel von Kalk- und Mergel-Schichten, allein bei sorgsamer Betrachtung erkennt man bald, daß die oberen und unteren Theile verschieden sind, denn die letzteren führen ihre eigenthümlichen Muscheln, und im Allgemeinen zeigen sich hier die organischen Ueberbleibsel am häufigsten. — Adern und Nester von Chlorit, Gypsspath-Krystallen und Eisenkies trifft man im Mergel. Der mergelige Kalk schließt Gänge von weißem Kalkspath ein. Das fossile Holz zeigt sich häufig ganz durchdrungen von Eisenkies; auch Quarz-Krystalle kommen hin und wieder darin vor. — Ueberbleibsel großer *Saurier* finden sich ziemlich häufig in jenen Gebilden; auch einige wohl erhaltene Individuen des Geschlechtes *Cidaris* werden getroffen. *Asteria ciliata*, sehr gut erhalten, erscheint zwischen *Boulogne* und *Equihen*. Nach D'Orbigny's Bestimmung sind die Mollusken-Geschlechter folgende:

Obere mergelige Abtheilung.	Untere mergelig-kalkige Abtheilung.
<i>Ammonites.</i> <i>Natica.</i> <i>Serpula.</i> <i>Plagiostoma.</i>	<i>Ammonites.</i> <i>Natica.</i> <i>Serpula.</i> <i>Plagiostoma.</i>

*Terebratula.**Gryphaea (Virgula).**Trigonia* (wenig gemein).*Terebratula.**Gryphaea Virgula* (sehr häufig).*Perna* oder *Gervillia*; *Dora*.
(desgleichen).*Trigonia clavellata*, Sow.*Ostrea.**Pinna.**Pecten.**Pholadomya.*

Die beschriebene Gruppe ist sehr ausgebreitet im Becken des *Bas-Boulonnais*; von *Equihen* bis *Wissant* setzt sie fast überall das Gestade ganz zusammen. Die Berge, welche dieselbe bildet, sind ohne Ausnahme gerundet, und erheben sich bis zu einer Meereshöhe von 160 Metern. Die Mächtigkeit hin und wieder 50 Meter. — Die Kalk-Blöcke, mit denen der Mergel wechselt, liegen im Allgemeinen horizontal.

7. Dichter Kalkstein. Die unteren Theile der Mergel, von denen im Vorhergehenden die Rede gewesen, wechseln mit einem gelblichweißen Kalksteine, der bald anfängt sich mächtiger zu entwickeln. Die Felsart ist mehr oder weniger dicht und muscheliger im Bruche. Ihre Schichten, geschieden durch dünne Lagen des oberen Mergels, in welchen man noch die kleine *Gryphaea* trifft, haben 0^m,3 bis 0^m,5 Mächtigkeit. Um *Bréquerèque* zählt man deren dreizehn; ihre gesammte Mächtigkeit beträgt 3 bis 5 Meter. Gegen die Tiefe führt der Kalk stets mehr und mehr Muscheln, welche aber großen Theils unbestimmbar sind; endlich wird derselbe nach und nach ganz oolithisch. Der oolithische Kalk ist gelblichweiß von unebenem Bruche.

Durch

Durch das Ganze seiner Masse zeigt er sich körnig abgesondert; die Körner wechseln sehr in der Grösse. Schichtung deutlich; die Schichten, 0^m,4 bis 0^m,8 mächtig, sind zuweilen durch gelben Thon von einander geschieden; auch die zahlreichen, die Schichtungs-Klüfte rechtwinkelig schneidenden, Spalten werden durch solchen Thon erfüllt. Einzelne Drusenräume sieht man von Kalkspath eingenommen. — In beiden ersten Kalken trifft man Holz-Stücke von Dikotyledonen abstammend. Gewisse Lagen enthalten Madreporen. Im dichten Kalke kommt auch *Turbinolia* vor. Durch die ganze Masse trifft man Echiniten und Echiniten-Stacheln. Ueberbleibsel von Fischen und von grossen Wirbelthieren wurden nicht beobachtet. Am häufigsten sind die fossilen Mollusken.

Im dichten Kalksteine.	Im oolithischen Kalke.
<i>Ammonites.</i>	<i>Ammonites.</i>
<i>Nerinaea</i> , DEFR.	<i>Nerinaea</i> (sehr häufig).
<i>Terebratula.</i>	<i>Terebratula.</i>
<i>Ostrea.</i>	.
<i>Pholadomya</i> , Sow.	<i>Pholadomya.</i>

Die Ausdehnung der Formazion im Becken des *Bas-Boullonnais* ist sehr bedeutend. Stellenweise beträgt ihre Mächtigkeit über 8 Meter. Ihre Lagen neigen sich stets um einige Grade und meistens gegen Osten. In der Regel bilden die Gesteine, zu dieser Formazion gehörig, keine Berge; sie setzen nur den oberen Boden und die sanften Gehänge zusammen; ihre grösste See-Höhe beträgt 75 Meter. — Als Resultat geht aus diesen Beobachtungen, im Becken des

Bas-Boulonnais anstellt, hervor, daß die auftretenden Formationen folgende sind: Alluvial-Gebilde; tertiärer Sandstein; Kreide; sekundärer Sandstein mit Braunkohlen; sandig-mergelige Gesteine über dem oolithischen Jurakalk, und endlich der oolithische Jurakalk selbst.

Die geognostische Beschaffenheit der Berge im südlichen Theile der *Étangs de Caronte et de Berre* im Departement der *Bouches-du-Rhône*, beschrieben DELCROS und ROZER *. Aus der Tiefe nach oben sind drei Gebilde wahrgenommen worden.

1. Eine kalkige Ablagerung, welche man, nach der großen Weichheit ihrer Masse, für Kreide hielt, die aber oolithische Struktur hat, und in häufiger Menge Petrefakten enthält, verschieden von denen, welche jene Felsart führt. Alle diese organischen Ueberbleibsel stammen aus der Klasse der Mollusken ab; viele derselben sind unbestimmbar, zu den besser bezeichneten gehören: *Ostrea*, *Terebratula*, *Pecten*, *Plagiostoma punctata* (?) Sow, *Cardita* und *Tellina* (?). Zur Angabe der Gattungen sind auch diese nicht gut genug erhalten. Nach dem Tage hin geht diese Ablagerung in einen dichten Kalkstein über, der bei weitem weniger Muscheln führt, und zuletzt ganz frei davon ist. Alle erwähnten Umstände deuten darauf hin, daß das Gebilde nur zur Haupt-Oolithen-Masse des Jura,

* Wir entlehnen diese Angabe aus einem besonderen Abdrucke der Abhandlung, in den *Mémoires de la Société Linnéenne de Normandie* enthalten.

zum *great oolite* Englischer Geognosten, gehören könne. (Vielleicht vertritt auch die obere Abtheilung den *forest marble*, oder *cornbrash*.)

2. Auf diesen oolithischen Kalk folgt eine Ablagerung aus wechselnden Schichten von kalkigem Sandstein, von eisenschüssigem Sand, und von röthlichem Mergel, die den unteren Theilen des Englischen *Coral-rag* vergleichbar sind; der thonige Mergel, unter den Namen *Oxford clay*, *Argile de Dives* u. s. w. bekannt, fehlt an den Ufern des mittelländischen Meeres. Im oberen Theile schließt die Ablagerung Bänke eines dichten Kalksteines ein, der zuletzt vorherrschend wird, und für sich eine mächtige Ausdehnung erlangt. Er führt Muscheln in großer Menge, zumal *Hippurites*, *Sphaerulites*, deren Lagerungsweise bis jetzt wenig gekannt war, eine kleine Gattung von *Gryphaea* (vielleicht *Gr. virgula*, DEFR.), ferner *Nerina* und Madreporen in Häufigkeit, wie *Ostrea*, *Caryophyllia* u. s. w.

3. Die dritte Ablagerung wird von Schichten mehr und weniger bituminösen Mergels und von Braunkohlen gebildet. Sie ist dem angegebenen *Coral-rag* innig verbunden, dieser wird nach oben mergelig, obwohl er dieselben Hippuriten und Gryphiten umschließt; beide Gesteine zeigen sich auf gleiche Weise geschichtet; der Zusammenhang hat keine Unterbrechung erfahren. Es ergibt sich hieraus, daß die befragten Braunkohlen-Ablagerungen einer älteren Zeit angehören, als die meisten Gebilde dieser Art, welche uns bekannt geworden; sie dürften den Braunkohlen, welche unsern *Kimmeridge* abgebaut wor-

den, vergleichbar seyn, allein verschieden von jenen, die zwischen *Gardonne* und *Roquevair* in demselben Departement der *Bouches-du-Rhône* vorkommen. Die schiefen Mergel, welche den Braunkohlen näher treten, enthalten Muscheln, welche in gewisser Hinsicht das Ansehen von Fluß-Muscheln haben; aber im Allgemeinen sind dieselben zu wenig ausgezeichnet, um mit Sicherheit darüber aburtheilen zu können. Man findet *Melania*, *Cyclas* u. s. w.; aber weder *Lymnaea*, noch *Planorbis* u. s. w.

In ihrer Sizzung vom 9. Mai 1827 hat die Asiatische Gesellschaft von *Calcutta* von dem Gouvernment einen sehr umfassenden Bericht des Kapitain HERBERT, über die Geognosie des *Himalaya*-Gebirges mitgetheilt, erhalten. Der Bericht zerfällt in eine Einleitung und in fünf Abschnitte. Der erste Abschnitt ist vorzüglich geographischen Inhaltes, er schildert das Ansehen jener Gebirge und ihre allgemeinen Beziehungen; der zweite Abschnitt umfaßt besonders geognostische Angaben; im dritten findet man die geognostische Struktur entwickelt; der vierte liefert die Schlußfolgen, zu welchen der Verf. durch seine Beobachtungen geleitet wurde, im Vergleich zur Theorie und zu den in andern Gegenden gemachten Wahrnehmungen; im fünften Abschnitte endlich werden die Mineral-Erzeugnisse aufgezählt, welche das befragte Gebirge liefert. — HERBERT sagt, daß die Erhabenheit des großen Asiatischen Zentral-Plateaus, von dem so viele mächtigen Flüsse und Ströme ausgehen, obwohl dasselbe von hohen Gebir-

gen umgeben sey, nicht in dem Grade bedeutend seyn dürfte, als man zu glauben pflege. Seine Beobachtungen beschränken sich übrigens auf einen Theil jener umgrenzenden Gebirge. Er schätzt die Oberfläche der bergigen Region, zwischen den Grenzen des Englischen *Indiens* begriffen, auf ungefähr 23,000 Quadrat-Meilen. Dieser ganze Raum ist mit Bergen überdeckt; allein nur durch Untersuchung des Laufes der Ströme vermag man über die vorhandenen Gebirgs-Verzweigungen sich zu belehren. Was die Höhe dieses Systemes betrifft, so bemerkt HANBERT, dafs, während im südlichen *Amerika* der *Chimborazzo* der einzige Pik ist, welcher 20,000 F. überschreitet, und nur fünf Piks bis zu 18,000 F. Seehöhe emporsteigen, man im *Himalaya*-Gebirge 28 Piks zählt, welche eine grössere Höhe erreichen, als der *Chimborazzo*, und einer derselben 25,000 F. misst; ausserdem zählt man 44 Piks, welche erhabener sind, als die Berge, die in *Amerika* zunächst auf den *Chimborazzo* folgen, und mehr als 100 überragen noch viele der Amerikanischen Berge, die zunächst an die vorhergehenden, was die Höhe betrifft, sich anreihen. — Gneifs ist das vorherrschende Gestein; alle übrigen Felsarten kommen darin auf Gang-ähnlichen Räumen, oder in Lagern vor. Stellenweise sind die Granit-Gänge zahlreich; aber diefs Gestein hat keinen entschiedenen Einflufs auf die physiognomischen Beziehungen des Gebirges gehabt, welches, auf solche Weise, hinsichtlich seiner Struktur und jener der *Andes* denkwürdige Differenzen zeigt. Eine weitere auffallende Verschiedenheit zwischen beiden grossen Gebirgsketten besteht in der gänzli-

chen Abwesenheit aller Vulkane im *Himalaya* *. Ueber der Gneiß-Region kommen Ammoniten vor. Die fossilen Gebeine, angeblich aus der Nähe des *Col*s von *Niri* gebracht (das Vorkommen ist nicht genauer erforscht), erkannte *BUCKLAND* als der nämlichen Zeitscheide zugehörig, wie jene, die in den Höhlen gefunden worden. — Von Mineralien hat man bis jetzt im *Himalaya*-Gebirge getroffen: Schwefel, Alaun, Graphit, Bitumen, Gyps, Steinsalz, Talk, Gold (in geringer Menge), Kupfer, Blei, Eisen (ziemlich häufig), Antimon, Mangan u. s. w. (*Novv. Ann. des Voyages; Octobre, 1828, p. 129*)

BERTRAND-GESLIN wird eine umfassende Arbeit über die Knochen-führenden *Diluvial*-Ablagerungen im oberen *Arno*-Thale in *Toskana* bekannt machen. In den *Ann. des Sc. nat.; Août, 1828, p. 363* findet man einen Auszug aus jener Abhandlung, welchen das mineralogische Publikum mit gerechter Erwartung entgegen sehen darf. Wir entlehnen daraus Nachstehendes. Der Verf. untersucht zuerst die verschiedenen Meinungen der Geognosten, welche über das obere *Arno*-Thal geschrieben haben. Während die Einen der Meinung sind, jene Gebilde seyen Absätze von Fluß-Wassern, vermuthen die Andern, daß dieselben, gleich den Subapenninischen Hügeln, vom Meere abstammten. Topographische Uebersicht des *Arno*-Thales. Man unterscheidet, von der Quelle des *Arno* bis *Florenz*, drei große Becken, jene von *Casentino*, *Arezzo* und *Figline*. Die erhabenen Ketten, welche das Thal umgrenzen, bestehen aus Sekundär-Gestei-

*) Diese Behauptung widerstreitet sehr bestimmt der Nachricht, welche durch eines der *Bengulischen Journale* verbreitet wurde, und der zu Folge ein Vulkan in dem erhabensten Schneegipfel der *Himalaya*-Gebirge ausgebrochen wäre.

nen; die nördliche wird von Sandstein oder *Macigno* gebildet, die südliche von schwarzem Kalk, über dem *Macigno* seine Stelle einnehmend. Das Diluvial-Gebilde ist in den drei Becken nicht auf gleiche Weise abgesetzt. Es füllt nur die Becken von *Arrezzo* und *Figline*. In der Mitte dieser Ablagerungen hat der *Arno* heutiger Zeit sich ein weites und tiefes Thal gebahnt, das sehr lehrreiche Durchschnitte für den Geognosten darbietet. Eine Karte und neun Profil-Zeichnungen erläutern die Darstellung. Die Profile, zwischen *Arrezzo* und *Incisa*, an beiden Ufern des *Arno* aufgenommen, zeigen das Knochen-führende Gebilde des *Arno*-Thales, dessen Mächtigkeit bei 200' beträgt. Im Allgemeinen läßt dasselbe von Tage an folgende Lagen erkennen:

1. Thoniger, gelber Sand in mächtigen Schichten.
2. Lagen quarziger Rollsteine, untermengt mit grobem Sande, der Haufwerke und eigene Schichten zwischen den Geschieben ausmacht; die Lagen sind von sehr großer Mächtigkeit.
3. Gelber und grauer, feiner glimmeriger Sand, hat mitunter mehrere Toisen Mächtigkeit und umschließt dünne Lagen blaulichen sandigen Thones. In seinen unteren und mittleren Theilen ist dieser gelbe Sand ungemein reich an fossilen Gebeinen von Säugethieren.
4. Blauer, glimmeriger, thoniger Mergel, sehr mächtig, macht den Grund des Beckens aus, und enthält in seinen oberen Theilen viele versteinte Knochen.

Die Rollsteine zeigen sich in diesem Becken um desto größer und häufiger, je näher sie der nördlichen Sekundär-Kette gefunden werden. Der grobe Sand nimmt den mitt-

leren Theil des Thales ein, den feineren Sand trifft man längs des Fusses der südlichen Kalk-Kette. Der Sand und der untere blaue Thon sind in wagerechten Lagen abgesetzt. Die fossilen Säugethier-Reste erscheinen ungemein häufig gegen den mittleren Theil des Thales auf dem rechten *Arno*-Ufer, seltener werden dieselben auf dem linken Ufer gefunden. Die Knochen, gut erhalten, mitunter einzeln zerstreut, liegen im Allgemeinen auf mehreren Ebenen vertheilt. Ihre ganze Art des Seyns steht in Beziehung mit der Ablagerungs-Weise der sandigen Masse, welche dieselben umgibt. Der gelbe Sand enthält zu *Monte-Carlo* Fluß-Muscheln. Von Meeres-Muscheln, von steinigten konglutinirten Lagen, von Braunkohlen hat das Gebilde keine Spur aufzuweisen. — Nach allen diesen Thatsachen schließt *Bertrand-Geslin*, daß die Ablagerung des oberen *Arno*-Thales jünger sey, als die terziären *Formazioni*, daß sie zu den Diluvial-Gebilden (*terrains d'attrissemens*) gehöre.

Im zweiten Abschnitte der Schrift sucht der Verf. darzuthun, daß das Material der befragten Ablagerung, in mineralogischer Hinsicht, mit den Gesteinen identisch sey, welche in der nördlichen Kette, in jener vom *Casentino*, anstehen, daß sie folglich von da abstammen müssen. — Einige Naturforscher waren des Glaubens, das *Arno*-Thal sey einst ein Meeresbusen gewesen; Andere hielten dasselbe für einen großen See der Vorzeit. Der Verf. betrachtet es als entschieden: 1. daß die Zerreibung (*trituration*) der Felsarten, welche in der Ablagerung gefunden werden, nicht in den Tiefen des *Arno*-Thales, welche sie gegenwärtig einnehmen, hat vor sich gehen können; 2. daß

die Umhüllung, das Einschließen der unverletzten Knochen zwischen den Rollstücken später Statt gefunden habe, als die Zerreibung der Gesteine (es müssen folglich Gebeine todtter Säugethiere durch irgend eine Ursache über die Oberfläche der Rollstücke verbreitet worden seyn); 3. daß die befragte Zerreibung am Fusse der nördlichen Sekundär-Kette vor sich gegangen sey. — Diese Thatsachen machen die erste Periode aus. In der zweiten Periode wurden zuerst die blauen Thone auf dem Grunde des Beckens vom Arno-Thal abgesetzt; und mit ihnen einige Säugethier-Knochen und pflanzliche Ueberbleibsel. Zahlreiche Strömungen, herabkommend von den nachbarlichen Gebirgen, führten die Rollstücke und den Sand der ersten Epoche weg, und legten beide im Arno-Thale nieder u. s. w. Sonach lassen sich in der Formazion der Diluvial-Ablagerungen im oberen Arno-Thale zwei Zeiträume unterscheiden: in dem ersten erfolgte die Umwandlung des aus den Sekundär-Ketten vom Casentino weggeführten Materials zu Rollsteinen und zu Sand; in der zweiten wurden die blauen Thone, die Rollstücke, der Sand und die Gebeine von Säugethieren durch wiederholte Strömungen dem oberen Arno-Thale zugeführt.

G. FR. JAEGER hat „über die Pflanzen-Versteinerungen, welche in dem Ban-Sandsteine von Stuttgart vorkommen“, und „über die fossilen

Reptilien, welche in *Württemberg* aufgefunden worden sind“*, geschrieben. Als Vorbereitungsarbeiten zu dem zweiten der genannten Werke, welches er zugleich dem Jubelfeste SÖMMERINO's gewidmet, ist die Schrift desselben Verfassers »*de Ichthyosauri sive Proteosauri fossilis speciminibus in agro Bollensi repertis* (Stuttg. 1824) fol.* und die bei der Herbst-Versammlung der Naturforscher in *München* 1827 gehaltene Vorlesung desselben anzusehen. Der Muschelkalk (und ein darüber ruhender Alaunechiefer), die Keuper-Formazion und die Lias-Formazion der *Württembergischen Alp* und des Hügellandes um *Stuttgart* und *Heilbronn* sind es, welche die Materialien zu diesen Abhandlungen geliefert haben, die sich theils im Königlichen Naturalien-Kabinett in *Stuttgart*, theils in Privat-Sammlungen aufbewahrt finden.

Der Bau-Sandstein von *Stuttgart*, bei von ALBERT Sandstein von *Heilbronn*, seiner fossilen Reste wegen bei JÄGER auch Schilf-Sandstein genannt, gehört der Keuper-Formazion an. Um *Sulz*, *Tübingen*, *Stuttgart*, *Marbach*, *Heilbronn* ist diese Formazion verbreitet, senkt sich in der angegebenen Richtung immer mehr, so, daß sie von einer Meereshöhe von 1800' allmählich bis zu 800' herabsinkt. Zuoberst ist häufig ein weißer, Quarz-reicher Sandstein verbreitet, dessen Schichten oft von Sandstein-Krystallen bedeckt sind, und mit rothem und blauem Thone wechsel-lagern, aber fast nie Pflanzen-Reste enthalten. Darunter kommt öfters ein rother Mergel vor; auf diesen folgen dann

* Stuttgart, 1828, 45 S. in Fol. mit 6 Steindruck-Tafeln.

verschiedene Abänderungen des Keuper-Sandsteines, vegetabilische Ueberreste enthaltend, welcher zuerst roth oder geflammt, tiefer grünlichgrau, dann blaulichgrau, und endlich gelblichgrau gefärbt ist, und in der nämlichen Folge nach der Tiefe an Eigenschwere stets abnimmt, welche nämlich von 2,674 auf 2,540 herabsinkt. Ueber dem gelblichgrauen Sandsteine kommt zuweilen noch eine 3 bis 9" mächtige Schicht von Lettenkohle vor.

Die oberen rothen Schichten des Sandsteines enthalten Stengel-Stücke einer Pflanze, welche JAEGER zu *Calamites* rechnet. Sie haben rund bis 4" Quer-Durchmesser, während die Zwischen-Knoten-Stücke immer kürzer bleiben und sogar öfters nur $\frac{1}{3}$ der Quer-Dimension an Länge haben. Die Längen-Streifen stehen entfernt, sind gegen den oberen Rand hin deutlicher, verschwinden öfters ganz gegen den unteren Knoten, und hin und wieder gewahrt man knospenartige Vorsprünge an der Außenfläche. Diese Art wird *Calamites aranaceus major* genannt, und nach den eben erwähnten Merkmalen von andern unterschieden. Der grünlichgraue Sandstein enthält Reste einer kleineren Schilf-Art, deren unten weiter gedacht wird, und andere, dem später vorkommenden *Osmundites* entsprechend.

Im blaulichgrauen Sandsteine finden sich ebenfalls Schilfe. Der gelblichgraue Sandstein ist bei weitem der reichste an Abdrücken, und alle bereits erwähnten Pflanzen-Reste kommen wieder in ihm vor. Von der obigen großen Schilf-Art finden sich Stücke, den Wurzel-Stücken unserer lebenden Rohr-Arten ähnlich, mit zahlreichen Knospen besetzt, die aber im Gegensatze zu diesen, unter (nicht über) der vertieften Quer-Linie der Gelenke sitzen. Hier-

bei müssen wir jedoch bemerken, daß wir bei, aus Italien mitgebrachten, Wurzel-Stücken von *Donax* die Seitenwurzeln ganz ohne alle Beziehung zu den Quer-Linien vertheilt sehen, daß aber bei den Equiseten, so weit wir uns durch die Untersuchung getrockneter Exemplare eben belehren können, die Wurzel-Knospen unter der Einschnürrungs-Linie zu stehen scheinen. Glückliche Entdeckungen, erst in den letzten Tagen gemacht, setzen uns jedoch in den Stand, die Natur dieser vegetabilischen Ueberreste genauer zu bestimmen, was an einem andern Orte gründlicher nachgewiesen werden soll; indem es ohne Abbildung nicht hinreichend möglich ist. Abdrücke dieser Pflanzen-Art nämlich, in einem der Keuper-Formazion untergeordneten bituminösen Schieferthone hiesiger Gegend, haben uns ein sehr bestimmtes und vollkommenes Bild der Organisation dieser Pflanze gegeben. Die viel beträchtlichere GröÙe abgerechnet, stimmt dieselbe nämlich so sehr mit den fruktifizirenden Stengeln des *Equisetum Telmateja* überein, daß auch nicht der entfernteste Zweifel bleiben kann, dieser fossile Ueberrest gehöre ebenfalls einem *Equisetum* an. Die Scheiden stehen so gedrängt, daß deren meist zwei, auch drei auf einander liegen, und sich von einander abschälen lassen; sie sind von oben an, bis über ihre Mitte herab, gefurcht, zwischen den Furchen befinden sich noch zwei in die einzelnen Zähne konvergirende Linien. Die Zähne selbst sind stumpf, der Rand der Zähne völlig vertrocknet, die Spitze läuft zwar anfangs lange häutig-borstenartig aus diese Borste aber fällt frühzeitig ab; wie man alles dieses ebenfalls an *Telmateja* wahrnimmt. Wir nennen demnach die Pflanze *Equisetum arenaceum*. Es wäre wohl möglich,

dafs zu dieser Pflanze auch die Taf. IV, Fig. 5, Fig. 9. g abgebildeten Querschnitte von Stengeln, welche der Verf. zur folgenden Art rechnet, zu beziehen wären, was man schon aus ihrer innern Organisation vermuthen kann, wofür aber auch noch zu sprechen scheint, dafs erstere aus dem weissen Sandsteine (über dem rothen) herstammt, letztere aber sich mit mehreren Vagnien von *Equisetum* auf einem Handstücke beisammen findet. Denn die Taf. IV, Fig. 8 und Fig. 9 b abgebildeten Theile sind wirklich nur abgesonderte Scheidehäutchen, an welche der Verf., wegen der Aehnlichkeit dieser Theile, sich selbst erinnert hat. Diese Scheiden hat BRONGNIART (*végét. foss.*, Taf. XIII, Fig. 5) in der That auch zu *Equisetum*, nämlich seinem, sonst nur in England vorgefundenen, *Equisetum columnare* bezogen, welche Art jedoch wohl von der unseren verschieden ist. Späterhin aber finden wir (Taf. XXIII, XXV, XXVI) den JAKOB'schen *Calamites arenaceus*, in dem von den Scheiden entblößten Zustande, wieder von BRONGNIART angenommen. — 2. *Calamites arenaceus minor* hat Aehnlichkeit mit v. SCHLOTHEIM *Calamites approximatus*, *Calamites nodosus*, *Calamites remotus*, *Calamites decoratus*, ist der Länge nach weit feiner und dichter gestreift, als ersterer, die Glieder haben bis 6" Länge auf höchstens 1 1/2" Dicke; die Streifen ziehen über die ganzen Glieder weg, und setzen durch die vertiefte Quer-Linie an dem Knoten unmittelbar in die des folgenden Gliedes über. Dafs diese Pflanze ebenfalls zu den Equiseten gehöre, wagen wir nicht zu behaupten, doch ist zu bemerken, dafs die Stengel der Equiseten selbst feiner, dichter, unregelmässiger gestreift zu seyn pflegen, als

ihre Vaginen, und es muß befremden, daß man nie Blätter in organischer Verbindung mit diesen Schilfstengeln angetroffen, und nur höchst wenige Schilfblatt-ähnliche (?) Theile überhaupt in diesem Sandsteine gefunden habe. Ja *BRONNIARV* selbst gibt den Calamiten, statt der Blätter, nur Blatt-Scheiden, den Vaginen der Equiseten ähnlich (a. a. O. S. 121, Taf. XXVI, Fig. 1 u. 2). — Gibt es besondere, nicht fruktifizirende Stengel obiger Equiseten. Art? — Wie sind sie beschaffen? — Kann man welche von den, Taf. III, Fig. 7, abgebildeten kleineren Theilen als Aeste derselben ansehen? Und warum kann man in diesem Falle nicht häufiger die Verästelungen selbst wahrnehmen? Wird man von den Fruktifikationen nichts entdecken? — 3) *Marantoidea arenacea*: heißt ein Blatt, das in Form und im Verlauf der Nerven Aehnlichkeit mit denen von *Canna*, und insbesondere *Maranta* hat: *folium oblongum, integerrimum, costatum: costis (e nervo mediano ortis) ascenduntibus: (dichotomis?)*. — 4) *Osmundites pectinatus*: ein anderes, öfter aufgefundenes Blatt, welches sich dem *Polypodiolites pectiniformis* von STERNB., dem *Algalites filicoides* v. SCHLOTH., und der *Osmunda spicant* und *O. struthiopteris* nähert; *Frons pinnata, stipite basin versus nudo, α) pinnalis oppositis vel suboppositis sessilibus, linearibus, apice obtusis, haud confluentibus; β) pinnulis (?frondis fructiferae) magis confertis, paullo obliquis, tenuioribus, longioribus*. — 5. *Aspidioides Stuttgardiensis*: *fronde bipinnata, pinnis subalternis vel suboppositis, foliolis linguaeformibus, integerrimis, suboppositis; stipite petiolisque asperis; fructificationibus totam faciem frondis tegentibus, vel*

acervulis minutis in facie inferiore confertis; sehr selten. — 6. *Filicites dubius*: nur einmal und ganz unvollständig. — 7. *Onocleites lanceolatus*: frons pinnata, pinnulis lanceolatis, obtusiusculis sabalternis sessilibus, paullo decurrentibus, versus apicem minoribus, approximatis, margine integro aut vix crenulato. Fructificationes per totam superficiem frondis. Ein vollständigeres Exemplar. — 8. *Conferroides arenaceus*: filamenta capillaria, diffusa, dichotoma, apice forsan saepius divisa. Ein schlechtes Exemplar. — 9. *Lithoxylon arenaceum*: versteintes oder vererztes Holz, wie es scheint, von der Struktur der Dikotyledonen. — Mit Ausnahme dieser letzteren zweifelhaften Ueberreste enthielten also die Keuper-Schichten nur Mono- und Akotyledonen. — Da die Form der Fahrenwedel bekanntlich so wenig mit ihrer generischen Fruktifikationsweise im Einklange steht, und folglich die, auf erstere gestützten, Geschlechts-Namen (wie *Osmundites*, *Aspidioides* und *Onocleites*) doch immer nur eine Annäherung zu irgend einer, oder einigen Arten des Geschlechtes andeuten können, so halten wir für gerathener, für diese Pflanzen-Arten die BRONGNIART'sche Klassifikationsweise zu wählen, so lange man über das Geschlecht nicht volle Sicherheit besitzt, damit man nicht durch unbedeutende Analogieen zu falschen Schlüssen verleitet werde. — Die Abbildungen sind, mit Ausnahme einiger Figuren, für wohl gelungen anzusehen.

In den Diluvial-Gebilden Württembergs hat der Verf. bisher Reste von Elephanten, Wiederkauern und Fleischfressern, in den Bohnerzen der Spalten und Mulden an der

Oberfläche der Jura-Formazion der *Alp*, aber Reste von *Mastodon* (zwei Arten), *Rhinoceros*, *Lophiodon* (drei bis vier Arten), *Palaeotherium magnum*, *Anoplotherium*, *Chaeropotamos*, *Sus*, *Equus*, *Cervus* (drei Arten?), von einem unbekannten Nagethiere, von kleinen *Carnivoren* und von Hayen gefunden, deren weitere Beschreibung wir in der Zukunft erwarten dürfen. Im körnigen Thon-Eisensteine von *Aalen*, welcher die Grundlage der Jura-Formazion ausmacht, ist ein Knochen, den Stacheln der Balisten und Siluren ähnlich, gefunden worden. Die Liasschiefer von *Boll* enthalten Fisch-Abdrücke, mitunter dem *Dapedium* LEACH's nahe stehend. Außerdem aber sind alle Wirbelthier-Reste sekundärer Formazionen von Amphibien hinterlassen worden, deren Uebersicht nun folgt. I. Im Liasschiefer finden sich, nach der schon von CUVIER gepflogenen Untersuchung einer, in *Dresden* aufbewahrten, Schieferplatte, Ueberreste eines *Amphibiums*, welches in den uns erhaltenen Theilen sich von SÖMMERING's *Crocodylus priscus* aus den lithographischen Schiefen der Jura-Formazion in nichts unterscheidet, weshalb es auch CUVIER mit der erwähnten Art vereinigt. Auch hat der Liasschiefer zu *Heiningen* bei *Boll* im Jahre 1826 vier Rückenwirbel geliefert, welche mit denen der *Lacerta gigantea* von SÖMMERING's (*Geosaurus* Cuv.) vollkommen übereinstimmen. Da indessen diese wenigen Reste zum Beweise der Identität der Arten von *Crocodylus* und *Geosaurus* aus den Liasschiefen mit jenen im lithographischen Kalke nicht genügend seyen, so schlägt Hr. J. vor, die der ersteren Formazion mit den Namen *Crocodylus Bollensis* und *Geosaurus Bollensis* zu bezeichnen. — Häufiger sind die Ichthyosau-
sauren,

sauren, in den Schiefern von Boll. Zwei Platten mit ziemlich vollständig erhaltenen Skeletten und viele einzeln aufgefundene Theile des Schädels, der Wirbelsäule, der Extremitäten, haben Material zu genaueren Untersuchungen geliefert. Leider sind Zähne selten und schlecht erhalten gefunden worden. JÄGER rechnet mindestens 100 Wirbel bei den besser erhaltenen Skeletten, wovon höchstens zwei dem Halse angehören, und 21 bis 23 mit Rippen in Verbindung stehen. Er scheint zu bezweifeln, daß sich die Vorder-Extremitäten in 6 Finger getheilt haben: denn die Vorderarm- und Handwurzel-Knochen auf Taf. XVI der *Philosoph. Transact.* 1826 scheinen vom Platze gerückt, verschoben zu seyn, und ihre Lage ist sehr abweichend von der eben daselbst, Jahrg. 1821 Taf. XV., angegebenen, womit die vom Verf. auf seiner eigenen Taf. II, Fig. 9 abgebildete genau übereinstimmt. Aus den aufgefundenen Knochen-Resten schließt Hr. JÄGER auf vier bis fünf verschiedene Arten. Zehn zusammengehörige Wirbel werden ihrer beträchtlichen Größe wegen zu *J. platyodon* gerechnet (Taf. II, Fig. 13); *J. tenuirostris* wird aus einem Skelett mit erhaltenem Schädel und den dabei befindlichen Zähnen erkannt, und noch mehrere andere isolirte Theile, namentlich ein zweites, minder vollkommenes Skelett, ein Vorder- und Hinterfuß, mehrere Wirbel und Rippen, ein Schwanz, scheinen mit denen dieser Art spezifisch ganz übereinzustimmen (dahin alle Figuren von Taf. II, ausgenommen Fig. 13): ein anderer Schädel hat fast völlig die Form, wie bei *J. communis*, wozu ihren Dimensionen nach auch mehrere Wirbel bezogen werden (Taf. I, Fig. 1, 2, 3, 6), endlich hat man

J. 1829. 50

von *J. intermedius* fast ein ganzes Skelett (Taf. I, Fig. 4). — Auch kommen noch einige Wirbel vor, die vielleicht einer besonderen Art angehören (Taf. III, Fig. 5). — Noch wurden mehrere andere Amphibien-Reste aufgefunden, welche nicht genau bestimmbar, jedoch vielleicht zum Theil *Plesiosauren* angehörig sind. II. Die oben erwähnte weisse Abänderung des Keuper-Sandsteines, die obersten Schichten der Formation bildend, enthält fossile Knochen-Reste eigener Art. Sie stammen aus der Nähe von Tübingen, und bilden zwei Arten eines neuen Geschlechtes: *Phytosaurus*, welches sich dem *Iguanodon* nähert. *Ph. cylindricodon* ist der Typus des Geschlechtes, von dem man nur einige Bruchstücke der Kiefer-Knochen kennt, wovon selbst die Knochen-Substanz grossen Theils durch fremdartige Materie ersetzt ist. Diefs gilt wohl vorzugsweise vom Schmelze der Zähne, da sie dergleichen überhaupt nicht zeigen, ihre Oberfläche vielmehr von einem erhabenen Aderneze durchzogen ist, woraus man wohl noch mehr schliessen darf, dass dieselben ehemals von Schmelz überzogen gewesen seyen [in welchem Falle freilich die Form der Zähne sehr abweichend von solchen gleicher Art ausfallen könnte, woran der Schmelz noch erhalten ist!]. — Man zählt deren 27 bis 28 in einer Reihe, wie bei den Gavialen, aber vorne und hinten mögen wohl noch vier bis fünf, im Ganzen, fehlen. Sie stehen am Oberkiefer nach hinten zu zwar in einer Art Rinne, wie bei *Ichthyosaurus*, aber vorne öffnet sich diese Rinne auf der inneren Seite. Von der erhabenen Leiste der äusseren Seite tritt etwa in $\frac{3}{4}$ der Höhe der Zähne eine horizontale Knochenplatte einwärts, umfasst die Zähne ringsum,

verbindet sie so mit einander, und scheint das einzige Befestigungs-Mittel für sie abzugeben. Denn außerdem sind diese Zahnkerne nur an ihrer Basis mit dem Kiefer-Knochen verwachsen, und waren zwischen diesem und jener Leiste wohl noch mit weicher Fleischmasse umgeben. Gegen das vordere Ende des Oberkiefers ist in demselben ein aufwärts gehendes rundes Loch, vielleicht, wie beim Krokodil, zur Aufnahme der Spitzen größerer Zähne im Unterkiefer bestimmt. Die Form der Zähne ist cylindrisch, etwas gebogen, oben sind sie stumpf gerundet. Sie haben gegen 9''' Länge auf 3 bis 4''' Dicke, und stehen von einander ungleich entfernt. Sie sind hohl, und in einem derselben hat man einen jungen kegelförmigen Zahn wahrgenommen. Mit Kiefer-Resten dieser Art fanden sich einige verlängert kegelförmige, längere Zähne, die, wenn sie demselben Thiere angehört hatten, die vordersten Stellen im Unterkiefer einnehmen mußten, und zum Theil in das erwähnte Loch des Oberkiefers paßten. Auch sie sind ohne Schmelz, und mit einem erhabenen Gefäßnezze überzogen. Aber sie sitzen in Alveolen fest. — Die Länge des mit Zähnen besetzten rüsselförmigen Schädel-Theiles beträgt ungefähr $1\frac{1}{2}$ F. *Ph. cubicodon* hat niedrigere, gedrängter stehende, und daher durch wechselseitigen Druck etwas würfelig werdende Zähne, deren man jedoch nur acht mit einigen ansitzenden Knochen-Theilchen kennt. Einer derselben ist 7''' hoch, $3\frac{1}{4}$ ''' dick, $4\frac{1}{3}$ ''' breit. Diese Zähne standen, wenigstens zum Theil, gleichfalls in einer Rinne, deren äußere Wand vom Kiefferrande, die innere aber von einer besondern senkrechten Knochenplatte gebildet war, welche sich dicht an die Zähne anlegt. Die ho-

horizontale Knochenplatte fehlt bei dieser Art ganz, wohl zum Theil, weil zwischen der innern Rinnenwand und den Zähnen, und zwischen den dicht stehenden Zähnen selbst kein Zwischenraum mehr ist. — Nach der Form der Zähne muß der *Phytosaurus* von Vegetabilien gelebt, und wegen des Mangels aller Seekörper in der Keuper-Formation scheint er das Land bewohnt zu haben. III. Ueber dem gelblichgrauen Sandsteine der Keuper-Formation (s. o.), häufiger und mächtiger noch im Tiefsten derselben, findet sich ein bituminöser, Schwefelkies-reicher Thonschiefer (Alaunschiefer), worin man mehrere Knochen-Reste entdeckt hat. Unter mehreren Zähnen gleicher Art erreicht einer die Größe, wie bei *Mosasaurus*. Sie schienen mit ihrem Untertheile an der Oberfläche des Kiefer-Knochens nur anzuhängen. Sie sind stumpf kegelförmig und etwas gebogen. Ihr oberes Ende ist vertieft, und in der Mitte wieder in eine kleine Warze erhöht. Unter dem Ende sind sie von einigen wulstartigen Ringen umgeben. Darunter beginnen einige feine senkrechte Streifen, welche sich gegen die Basis hin vervielfältigen. Da ihre Bildung (zumal die Spitze) eigenthümlich ist, so schreibt sie Hr. JAEGER einem neuen Geschlechte zu, das er *Mastodonsaurus* nennt, welches er in die Nähe von *Monitor* stellt. — Dann fanden sich in diesem Schiefer drei Wirbel, deren einer 27''' Breite, 19 1/2''' Höhe, 14''' Länge unten, 9''' oben hatte, mit etwas nierenförmigen, wenig vertieften Gelenkflächen von vorstehendem Rande umgeben, mit abgebrochenen Seiten-Fortsätzen und, wie es scheint, mit zwei seitlichen kleinen Gelenkflächen zur Anlenkung der Rippen. Die Konkavität beider End-Gelenkflächen charak-

risirt diese Wirbel eigenthümlich, und vielleicht gehören sie mit jenen Zähnen zum nämlichen Thiere. — Endlich kam in diesem Schiefer ein Schädelstück vor, wovon aber nur ein Theil der Hinterfläche entblößt worden. Der Schädel ist (wenn nicht etwa nur durch Zerdrückung) niedriger als breit, oben sehr flach, und noch insbesondere dadurch ausgezeichnet, daß die Gelenk-Fortsätze des Hinterhauptloches stark vorragend, tief getheilt (wie bei den Batrachiern), konvex, queroval sind, so nämlich, daß das schmale Ende des Ovals am vorstehendsten und nach außen gekehrt ist. Herr JAEGER findet am meisten Verwandtschaft mit der *Salamandra gigantea* und dem *Homo diluvii testis*, und nennt das Thier *Salamandroides giganteus*. — IV. Endlich hat der Muschelkalk mehrere Zähne und Knochen geliefert. Bekanntlich hat CUVIER in jenem von Lüneville schon dergleichen gefunden, die auf ein, zwischen *Plesiosaurus* und *Ichthyosaurus* stehendes Thier schließen lassen, wenn nämlich anders alle Theile derselben Thierart angehörten. So auch in *Württemberg*. Von *Ichthyosaurus* hat man dort Zähne (im dichten und Wellen-Kalksteine); von *Plesiosaurus* Zähne (?), Oberarm-Knochen (?) und Wirbel, in verschiedenen Schichten, und von *Cavial* ein Rüsselstück (?), Wirbel (?), Oberarm-Knochen (?) gefunden. (Heidelberger Jahrb. der Litt.; Januar, 1829 S. 72 ff.)

In einer Sitzung der geologischen Sozietät zu London, am 20. Junius 1828, wurde eine Abhandlung von J. FRANKLIN über die Geognosie von *Bundelcund*,

Boghelaund und die Distrikte von *Sangor* und *Jabalpoor* im mittleren Indien vorgelesen. Der geschilderte Landstrich ist ein Theil der niedrigsten nördlichen Gehänge der *Vindaya*-Gebirge; an seinem nördlichsten Ende liegen die Städte *Mirzapoor* und *Allahabad*, und gegen S. die Städte *Tendukoira*, *Singpoor* und *Mundla*. Die Formations-Reihen aus der Höhe gegen die Tiefe sind:

1. Diluvial - Ablagerungen;
2. übergelagerte Trapp - Gebilde;
3. dichter Kalk;
4. rother Sandstein, und
5. primitive Gesteine, Gneiß, Granit u. s. w. —

Der Verf. hat seine Darstellung durch eine Karte und ein Profil erläutert; er sucht die Aufmerksamkeit der Geognosten besonders auf das von ihm nachgewiesene Vorkommen des Lias, in Indien bis jetzt nicht beobachtet, zu lenken. — Die Reise nahm zu *Mirzapoor*, am *Ganges*, ihren Anfang in einem Distrikte mit Alluvium bedeckt, welches stellenweise auf Lagern von »*Canker*« ruht, theils auch über Sandstein abgesetzt worden. Durch den *Tara*-Pafs begab sich der Verf. ins Innere des ersten Gebirgszuges. Die Berge bestehen aus feinkörnigem, wagerecht geschichtetem Sandsteine, der mehr und weniger stark durch rothes Eisenoxyd gefärbt ist. Die Felsart scheint Salz-führend, und dürfte der mittleren Ablagerung des Englischen *new-red-sandstone* entsprechen. Am *Kattra*-Passe, in der Nähe des Gipfels vom zweiten Gebirgszuge, trifft man einen zerreiblichen bunten Sandstein; dünne Lagen wechseln mit rothem Thone, dem Englischen *red-marls* ähnlich.

Die Unterlage ist ein, von Chlorit gefärbter, schieferiger Mergel, und dieser ruht auf Thonschiefer- oder Grauwacken-ähnlichen Gesteinen. — Auf dem Grunde des Kataraktes von *Billohi*, in einer Höhe von 398 F., ein thoniger Sandstein, reich an rothem Eisenoxyd und mit vielen Glimmer-Blättchen; über demselben ruht ein dichter kiesiger Sandstein. Grünlichweißer Sandstein, nicht ganz so dicht, wurde am Katarakte zu *Bauti* getroffen; er wechselt in der Farbe mit zunehmender Höhe. Der Sandstein von *Simmereale* ist mitunter eisenschüssig und von schieferigem Gefüge, er enthält zahlreiche Glimmer-Theile. Auf demselben ruht unfern *Hathee* der Lias. Bei *Birsingpur*, in dem Bette eines kleinen Flusses, sieht man eine Schicht von *red-marle* oder Sandstein, Kalkspath-Blättchen enthaltend. Zu *Sohawel* unterteuft der *red-marle* den Lias, und zu *Nagound*, im Bette des *Omeron*-Flusses, zeigen sich die tieferen Lagen des Kalksteines, begleitet von Bruchstücken fossilen Holzes und von Farrnkraut-Ueberresten, auch führt der Lias die ihn charakterisirende *Gryphasa*. Auch um *Hatta* und *Narsinghagarle* geht der Kalkstein zu Tage; er ruht auf *red-marle*, und erscheint zum Theil durch Chlorit grün gefärbt. Zu *Patteriya*, wo der Lias mit dem Trapp in Berührung kommt, haben seine Schichten mitunter ein Feuerstein-ähnliches Aussehn. Zwischen dem Passe von *Patteriya* und *Saugor* zeigt sich nur Trapp, meist in Blöcken, welche von zerreiblicher Wacke umschlossen werden. Unter den Blöcken wird eine Lage von verhärteter Wacke und von Basalt getroffen, noch tiefer eine Schicht unreinen Kalksteines, stellenweise sehr thonig; und sodann folgt eine Mandelstein-Lage, mit Kalkspath

und wenigen zeolithischen Substanzen, die auf Sandstein ruht. Der Trapp von *Saugor* setzt ohne Unterbrechung bis *Tendukaira* fort. Er ist sehr reich an Chalcodon, Halbopal, erdigen Mesotyp, Achat u. s. w. — Ungefähr drei Meilen vom Fusse der Berge, in der Nähe von *Tendukaira*, im Thale des *Nornada*-Flusses, gehen die älteren Gesteine zu Tag. Ihre Schichten haben starkes Fallen, mitunter stehen sie beinahe senkrecht. — Zwischen *Tendukaira* und *Garha-Kota* untersuchte der Verf. die östliche Grenze der Trapp-Formazion; sie zeigt sich überall mit Kalkstein verbunden, und die ganze Reihe ruht auf *red-marle* und Sandstein. — Ein breites Thal, mit Diluvial-Ablagerungen bedeckt, tritt zwischen dem *Kymur*-Bergzuge und *Jabalpoor* auf, und nahe bei der Stadt trifft man einen andern Zug aus Granit zusammengesetzt. Schneeweisser Dolomit und Quarz von Chloritschiefer, Grammatit-Krystalle einschließend, vergesellschaftet, zeigt sich nahe beim Wasserfalle von *Beragurle*. — Ein Theil der südlichen Grenze des Thales von *Nornada*, gleich der nördlichen, *Tendukaira* gegenüber, besteht aus Trapp-Gesteinen; ihre Erstreckung beträgt bei 80 Meilen. — Der Verf. schließt mit folgenden Feststellungen:

1. der Granit tritt an vielen Stellen der Oberfläche sehr nahe, und wird hin und wieder durch eine, nicht mächtige, Reihenfolge geschichteter älterer Gesteine von den Flöz-Formazionen geschieden;

2. die Sandstein-Formazion hat eine Mächtigkeit von 420 F. beim Wasserfalle von *Bauti*, noch stärker wird dieselbe in der Nähe der *Cháchys*- und *Bandair*-Berge u. s. w.; das Kalkstein-Gebilde liegt, einer dünnen Decke

gleich, über dem *red-marls* und dem Sandsteine, und dürfte wohl nirgends eine Mächtigkeit von 100 F. erreichen.

3. Die überlagernden Trapp-Gesteine sind nicht nur die am meisten ausgedehnten, sondern zugleich die wichtigsten Formationen in diesem Theile von Indien; ihre Mächtigkeit ist wechselnd, die Unterlage des Trapps bilden alle Gesteine von Granit aufwärts; im mittleren Indien setzen Trapp-Felsarten die Gipfel der höchsten Berge zusammen; und zu *Bombay* senkt sie sich bis zum Meeres-Niveau hinab. — Im Distrikte von *Jabalpoor* sieht man zwei Arten basaltischer Gesteine, augenfällig verschiedenen Formationen zugehörig. Der ältere Basalt durchdringt die Grauwacken-Lagen im Bette des *Nermada* unfern *Lamaita*; der neuere bedeckt den Granit, und enthält mehr Augit und Olivin. (*Phil. Magaz.; new Ser.; October, 1828; p. 294.*)

FR. KÖHLER hat nachgewiesen, daß der Strahlkies von *Grafs-Allmerode* in Hessen, seiner Krystallform nach, zum regulären Systeme gehöre. (*Poggendorff, Ann. der Phys.; XIV, 91.*)

H. DAVY theilte Bemerkungen mit über die Färbung der Wasser, namentlich jener des Weltmeeres *. Das reinste, uns bekannte, Wasser ist ohne

* Nach dem Anzuge aus des Verf. *Salmonia or Days of Fly-fishing*; London, 1828 in BREWSTER's *Edinb. Journ. of Sc.*; October, 1828, p. 324.

Zweifel jenes, welches aus der Atmosphäre niederfällt; es kommt nur mit Luft in Berührung, und kann folglich bloß dasjenige in sich aufnehmen, was ihm der Dunstkreis mittheilte. Das, in Gefäßen aufgesammelte, Regenwasser wird, je nach der Verschiedenheit derselben, mehr oder weniger verunreinigt werden; allein jenes Wasser, welches der geschmolzene Schnee der Gletscher-Oberfläche liefert, dürfte als das reinste zu betrachten seyn. Durch Frost werden Salze und Luft aus dem Wasser getrieben, und in den höchsten Regionen der Gletscher, wo weder thierisches noch vegetabilisches Leben, ja selbst kaum das unorganische Reich verunreinigende Stoffe liefern können, muß das Wasser vollkommen rein sich darstellen. Das Vorkommen mancher der niedrigsten Pflanzen-Gattungen — *fungus*, *mucor* u. s. w. — auf Schneeflächen, gehört zu der seltenen Ausnahme, und der, durch solche Vegetabilien roth gefärbte, Schnee gehört zu den ungewöhnlichsten Phänomenen. Das reinste, von verschiedenen Alpen-Gletschern entnommene, Wasser erscheint, sieht man durch eine größere oder geringere Masse desselben hindurch, mehr oder weniger blan. Nach PARRY hat das Wasser auf dem Polareise die nämliche reine Farbe. Wachsen Vegetabilien in Seen, so werden die Wasser derselben meergrün, und mit zunehmender Anschwängerung der darin enthaltenen, durch Verwesungs-Prozesse entwickelten, Stoffe, gelblichgrün, und zuletzt braunlich. Auch die Wasser der Flüsse zeigen ähnliche Erscheinungen. Kalkige Materien wirken selten auf die Farbe der Wasser, häufiger aber auf ihre Durchsichtigkeit ein. Die Färbung des Weltmeeres wird, aller Wahrscheinlichkeit nach, durch vegetabilische Stoffe

bedingt, vielleicht zum Theil auch durch *Iodine* und *Brom*, welche Elementar - Stoffe durch Zersetzungen von Meeres - Pflanzen entstehen dürften.

TH. ALLAN schrieb über eine Masse von Gedic-
gen Eisen, die in der *Atacama*-Wüste in Peru
aufgefunden worden. (*Edinburgh Transact.*; Vol. XI,
Part. 1, p. 223.) Die Masse zeigt sich, selbst in ihren
Olivin-ähnlichen Einschlüssen durchaus ähnlich jener, die
von PALLAS in *Siberien* entdeckt worden, und bis jetzt
ihres Gleichen nicht hatte. Nach dem von REDHEAD er-
statteten Berichte, stammen die Handstücke von einem Hau-
fen ab, der ungefähr drei Zentner an Gewicht haben
mochte. Sie finden sich am Ausgehenden eines Eisen-Gan-
ges (?), am Fusse eines Berges. Auch trifft man an der
entgegen liegenden Bergseite einzeln zerstreute Bruch-
stücke. Die Indianer bezeichnen sie mit dem Namen *Re-
ventazonas*, indem sie glauben, es seyen dieselben durch
Explosion aus den Gruben erzeugt worden. WOODBINE
PARISH bestätigt diese Nachricht in einem Briefe aus *Bue-
nos-Ayres*, im April 1827 verfaßt. Nach ihm fand man
das Eisen in der *Peruanischen* Provinz *Atacama* in unge-
fähr 20 Meilen Entfernung vom Hafen von *Cobija* in gro-
ssen Massen, eingelagert in einem Berge, nahe beim Dorfe
San Pedro, und zerstreut über die Ebene am Fusse jenes
Berges auf eine Weite von drei bis vier Meilen.

A. T. KUPFFER lieferte eine Abhandlung über die
Krystallisazion des *Adulars*, nebst einigen allge-
meinen Bemerkungen über das zwei- und eingliedrige Sy-
stem. (*POGGENDORFF, Ann. d. Phys.*; XIII, 209.)

Mineralien - Handel.

Die oryktognostische Sammlung eines Mineralogen des nördlichen Deutschlands ist zu verkaufen. Sie ist nach dem neuesten BRAZILIUS'schen Systeme geordnet, fast vollständig zu nennen, im Formate bis zu 16 Zoll, und enthält von den meisten Spezies so viel Varietäten, daß sich aus derselben mehrere Sammlungen bilden lassen, welche an Güte weniger nachstehen dürften. Sie zeichnet sich durch eine Menge von Prachtstücken, zum Theil höchst seltenen Vorkommens, aus, und von manchen Mineralien, z. B. Seleniten, Antimoniten, Schwefel - Antimoniten, Zinckenit, Bournonit, Bleiglanz, enthält sie Varietäten, die sonst nirgends vorhanden seyn möchten. Nach einer sehr billigen Taxe, wobei die Preise im Mineralien - Handel zu Grunde gelegt sind, ist die Sammlung 3000 Thlr. werth, wofür sie der Besizer abzulassen Willens ist. Nähere Auskunft über Stückzahl u. s. w., so wie auch den genauen Katalog theilt, auf portofreie Anfragen, der Herzogl. Braunschweigische Berg - Beamte Dr. HARTMANN zu Blankenburg am Harze mit.

U e b e r s i c h t

der

bedeutendsten geognostischen Sammlungen in England.

Aufgestellt

von

Herrn Dr. DAUBENY *.

Buckinghamshire. — Sammlung des Herzogs von
BUCKINGHAM in *Stowe*.

Cambridgeshire. — Die WOODWARD'sche Sammlung durch Hrn. Prof. SEDGWICK vermehrt, und jetzt der Universität von *Cambridge* angehörig.

Cornwallis. — Sammlung der Königl. geologischen Gesellschaft von *Cornwallis* zu *Penzance*. Sie

* Zum Abdruck in der Zeitschrift mitgetheilt von Hrn.
Dr. BOVÉ.

enthält Mineralien und Gebirgsarten. — Sammlung des Hrn. WILLIAM's zu *Scorrierhouse* bei *Truro* (zugleich prachtvolle oryktognostische Gegenstände enthaltend). — Sammlung des Hrn. RASHLY zu *Menabilly*. — Sammlung des Hrn. MUDGE zu *Truro*. (Läfst Mineralien käuflich ab)

Cumberland. — Sammlung des Hrn. FRYER auf seinem Landsitze bei *Keswich* (interessante Uebergangs- und Trapp-Suiten). — Sammlung der Mineralien-Händler HUTTON und CROSTHWAILE, welche die merkwürdigsten Mineralien und Gebirgsarten der Gegend haben.

Derbyshire. — Sammlung des Hrn. WHITE WATSON zu *Bakewell*. — Sammlung der Herren BROWN und MAWE zu *Derby*. (Einzelne Sammlungen der Umgegend zu *Castleton* sind bei denselben käuflich zu haben.)

Devonshire. — Sammlung des philosophischen Instituts zu *Exeter*. — Sammlung des Hrn. JOHNSON zu *Exeter* (vorzüglich Mineralien aus der Grafschaft). — Sammlung des Hrn. M. ENERY zu *Torquay*. Sie enthält u. a. die interessanten, von ihm beschriebenen, fossilen Knochen.

Dorsetshire. — Sammlung des Hrn. PHILPOTT zu *Lyme* (vorzüglich reich an Lias-Petrefakten). — Sammlung der Fräul ANNING zu *Lyme* (verkauft). — Sammlung des Hrn. Obersten GORDON zu *Shaftesbury*. (Hat viele Petrefakten aufzuweisen.)

Durham. — Sammlung des Marquis von CLEVELAND zu *Raby-Castle*. (Gebirgsarten seiner Bleiglanz-Gruben.)

Essex. — Sammlung des philosophischen Instituts zu *Colchester*. — Sammlung der terziären Crag-Fossilien bei Hrn. DYKES zu *Harwich*.

Gloestershire. — Sammlung des philosophischen Instituts zu *Bristol*. Sie gewährt eine gute Uebersicht der verschiedenen Gebirgs-Formationen der Umgegend, und zeichnet sich dabei durch die Petrefakten-Sammlung des Hrn. Vorstehers MÜLLER, des wohl bekannten Crinoiden-Monographen, aus. — Reiche Versteinerungs-Sammlungen sind noch zu *Bristol* bei den Herren JOHNSON, CUMBERLAND, BRAKENRIDGE und Dr. BECKE. — Sammlung des Hrn. BRIGHT zu *Ham-Green*, die vorzüglich schöne ausländische Mineralien besitzt. — Sammlung des Hrn. Dr. COOKE zu *Tortworth* (Versteinerungen).

Hampshire. — Sammlung des philosophischen Instituts zu *Portsmouth*. — Sammlung des Hrn. MURCHISON zu *Nurstedhouse* bei *Petersfield*. (vorzüglich Kreide und Greensand-Versteinerungen). — Sammlung der Fräul. BEAMINSTER zu *Christchurch* (verkauft terziäre Petrefakten). — Sammlung des Hrn. GRIFFITH bei *Christchurch*. — Sammlung der Frau WHITBY zu *Newlands* bei *Lymington* (Petrefakten des plastischen und Londoner Thon, und Süßwasser-Fossilien von *Hordwell*). — Sammlung des Hrn. VINE auf der Insel *Wight* (Versteinerungen jener Insel).

Kent. — Sammlung des philosophischen Instituts zu *Canterbury*. — Sammlung des Hrn. CROWE zu *Margate* (*Sheppeys Fossilien*).

Lancashire. — Sammlung des philosophischen Instituts zu *Liverpool* und Mineralien-Sammlung des Hrn. Dr. TRAILL daselbst.

Leicestershire. — Sammlung von Lias-Versteinerungen zu *Queenby Hall*.

Middlesex. — In *London* sind die vollständigsten und schönsten Mineralien-Sammlungen, außer bei Hrn. HEULAND, im K. Britischen Museum und bei Sir A. HUME. Die werthvollsten geognostischen Sammlungen sind jene der Königl. geologischen Gesellschaft, des Königl. Instituts von *Albemarle Street*, des *Londoner Instituts* in der *City*, und des Hrn. GREENOUGH's im *Regents Park*. — Sammlung von Pflanzen- und Thier-Versteinerungen bei Hrn. STOKES zu *Gray Inn* u. s. w.

Norfolk. — Sammlung des philosophischen Instituts zu *Norwich*. — Sammlung des Hrn. WOODWARD (*Crag- und Kreide-Fossilien*) zu *Sandringhamhall* bei *Lynn*. — Sammlung des Hrn. HENLEY's zu *Shrophamhall*. — Sammlung des Hrn. LEITH.

Nordhumberland. — Sammlung der Herzogin von NORDHUMBERLAND zu *Alnwick*. — Sammlung der Herren WINCH und HUTTON zu *Newcastle* (*Versteinerungen des Bergkalkes, der älteren Steinkohle und des Zechsteines*). — Sammlung des philosoph. Instituts daselbst. — Sammlung des Baronet J. TREVE-

LYAN zu *Wallington* (Gebirgsarten - Suiten der Umgegend).

Oxfordshire. — Oeffentliche Sammlung zu *Oxford*, die eine grofse Menge der Britischen Gebirgsarten und Mineralien, so wie auch viele ausländische Sachen enthält. — Sammlung des Dr. DAUBENY, vorzüglich reich an vulkanischen Suiten und ausländischen Gebirgsarten aus *Deutschland*, *Frankreich*, *Sicilien* und *Ungarn*.

Sommersetshire. — Sammlung des philosophischen Instituts zu *Bath*. — Sammlung daselbst bei den Hrn. LONSDALE (Gebirgsarten der Umgegend), PRATT, Dr. DAVIES und RICHARDSON. — Versteinerungen und Mineralien - Sammlung des Hrn. MEADE's unfern *Bath*. — Sammlung des Hrn. SKINNER zu *Camerton* (Steinkohlen - Versteinerungen). — Sammlung des Hrn. IRELAND zu *Nunney* unfern *Frome* (Gebirgsarten und Versteinerungen der Umgegend).

Suffolk. — Sammlung des Fräul. EDGAR zu *Red House* bei *Ipswich* (Crag - Versteinerungen der Gegend).

Surry. — Sammlung des Hrn. TURNER zu *Roob's Nest* (Mineralien).

Sussex. — Sammlung des Hrn. MANTELL zu *Lewis* (Versteinerungen, die er beschrieben hat). — Sammlung des hochw. Hrn. HOPER zu *Portslade* bei *Brighton* (Kreide - Fossilien).

Warwickshire. — Sammlung des philosophischen Instituts zu *Birmingham*, so wie die Sammlung des Hrn. RUSSEL daselbst.

Westmoreland. — Versteinerungen und Mineralien-Sammlung des Mineralien-Händlers TODHUNTER zu Kendal.

Wiltshire. — Sammlung des Fräul. BENETT zu Warminster (Kreide- und Greensand-Fossilien). — Sammlung der Kreide-Versteinerungen bei Hrn. SHORTO zu Salisbury.

Yorkshire. — Sammlung des philosophischen Instituts zu York, Leeds, Hull und Suffield — Sammlung des Mineralien-Händlers BEAN zu Scarborough.

Wales. — Sammlung des Hrn. DILLIWYN zu Pentlegar bei Swansea.

Wahrscheinlich sind noch Sammlungen in *Cheshire*, *Herefordshire* u. s. w., die uns jedoch nicht bekannt wurden.

In *Schottland* kennen wir nur die große, theilweise sehr vollständige, *Edinburger* Universitäts-Sammlung, die Sammlung der Herren ALLAN und FERGUSON in *Edinburgh*, die *Glasgower* Universitäts-Sammlung, jene des Hrn. Dr. BROWN daselbst, die Sammlung der philosophischen Institute zu *Inverness* und *Perth*.

In *Irland* sind uns bis jetzt nur die große Sammlung in *Dublin*, die des philosophischen Instituts zu *Cork*, des Hrn. Dr. MACDONALD zu *Belfast*, und die einzelnen verkäuflichen Sammlungen von *Zeolithen* u. s. w. am *Riesendamm* bekannt geworden; wahrscheinlich finden sich aber Sammlungen in den Bergwerk-Distrikten des mittleren Landes, und die Herren GRIFFITH und WEAVER dürften auch Sammlungen besitzen.

U e b e r d i e
Fisch-Abdrücke in Eisen-
stein-Nieren

des
Mittel-Rheinischen Steinkoh-
len-Gebirges,
und über

Palaeoniscum macropterum
n. sp. insbesondere.)

V o n

Herrn Professor H. BRONN.

Sind die BLAINVILLE'schen Untersuchungen * über
die fossilen Fisch-Reste gleich nicht in erwünschter

* BLAINVILLE: *les poissons fossiles*; im *Nouveāu dictionnaire d'histoire naturelle*, nouvelle édition,

Vollständigkeit dem Publikum mitgetheilt worden, fehlt ihnen die systematische Form, und tritt der Fall oft ein, daß man mit dem neuen Namen einer Art, oder eines Geschlechtes bekannt gemacht wird, dessen Charakter man nicht erfährt, so gewinnt doch die Wissenschaft durch sie schon überaus viel, und hoffentlich wird es dem berühmten Zoologen gefallen, uns noch mit einem vollständigeren Werke über diesen Gegenstand in Bälde zu beschenken, und so einem allgemeinen Wunsche zu entsprechen.

Wir haben durch diese Forschungen erfahren, daß jene Fisch-Formen, welche am frühesten in den Gebirgs-Formationen auftreten, nämlich in dem Schieferthone — des Steinkohlen-Gebildes — und im Kupferschiefer der Alpenkalk-Formation *, größtentheils besonderen ausgestorbenen Geschlechtern angehören, unter welchen jenes der *Palaeothrissen* die meisten Arten zählt, und am verbreitetsten zu seyn scheint. Vier Arten von verschiedenen Fundorten in *Frankreich* und *Deutschland* finden wir

Vol. XXVII, Paris 1818, p. 310 — 395. Uebersetzt von KNÜGGER (die versteinerten Fische); Quedlinburg und Leipzig, 1823. 8.

- * Angenommen nämlich, wie immer wahrscheinlicher wird, daß die *Glarner* Fischschiefer den sekundären Formationen, etwa den Liasschiefern, beizuzählen seyen.

von BLAINVILLE aufgezählt *, und beigelegt, daß andere Fisch-Versteinerungen, welche im *Saarbrückenschen* in gleicher Formazion, wie sie, vorkommen sollten, demselben nicht näher bekannt geworden **.

Die Steinkohlen-Formazion, welche auf dem linken Ufer des *Mittel-Rheines*, zumal im *Saarbrückenschen*, so ausgedehnt ist ***, enthält daselbst (so wie in andern Gegenden *Deutschlands*, *Frankreichs* und *Englands* ****), meist im Schieferthone, auch im Kohlen-Sandsteine, dünne, aber weiterstreckte Lager von thonigem Sphärosiderit, welcher bald in 1 1/2 bis 2" dicken Platten, bald in plattgedrückten Ellipsoiden von konzentrisch-schaaliger Absonderung bricht, und zu bedeutendem Bergbau Veranlassung bietet; wie zu *Ozenhausen*, *Schwarzenbach*, *Braunshausen*, *Gresaubach*, *Niedersaubach*, *Lebach*, *Römelbach* und *Bettingen*. Seine Farbe ist dunkel-blaulichgrau *****. Außer

* A. a. O. S. 36 — 38.

** Ebendas. S. 49.

*** v. OEYNSHAUSEN, v. DECHEN und v. LAROCHE, geognostische Umriss der Rheinländer. Essen, I, 1825; S. 296 — 315 (nebst weiterer Literatur).

**** v. LEONHARD, Oryktognosie; Heidelberg, 1826; S. 298 und 299.

***** J. STEININGER, geognostische Studien am Mittel-Rhein; Mainz, 1819. 8. S. 75. F. v. OEYNSHAUSEN

0,60 bis 0,70 kohlen saurem Eisenoxydul und 0,20 bis 0,30 Kieselerde enthält er 0,10 Alaunerde, Talkerde, Kalkerde und Manganoxyd *. Im schieferigen Gesteine kommen vegetabile Ueberreste vor, worunter wir mehrere Fahren-Stücke, und ausgezeichnet schöne Abdrücke von *Lycopodien*, unserem *L. clavatum* ähnlich, finden. Die Ellipsoide aber enthalten in ihrem Inneren bald einen Kern von Bleiglanz oder Schwefelkies, bald Abdrücke versteinerner Schaalthiere, die man für Krebse ausgibt **, bald endlich und am öftesten Fisch-Abdrücke. Von letzteren liegt eine beträchtliche Anzahl schöner Exemplare zur Untersuchung vor uns, alle von *Börschweiler* im Fürstenthume *Birkenfeld*, in der Nähe der oben erwähnten Orte, und sind bestimmt, in der neuesten Lieferung der geognostisch - petrefaktologischen Sammlung des hiesigen Komptoirs, versendet zu werden.

Schon ein flüchtiger Anblick belehrt, dafs diese Fisch-Reste zu zwei verschiedenen Arten gehören, aber die genaueste Untersuchung läfst deren auch nicht mehrere unterscheiden.

in NÖGGERATH's Rheinl. Westph.; Bonn. 8. I, 1822. S. 267.

* COLLET DESCOTILS in *Journal des Mines*; 1812, II, p. 366 und 367.

** STEININGER, a. a. O.

Die eine Art, welche nur selten vorkommt, und am wenigsten gut erhalten ist, gehört in die Ordnung der *Acanthopterygier*, oder Stachelflosser, indem mindestens an drei verschiedenen Flossen der vordere Strahl stachelig und viel dicker und länger, als die übrigen gewesen, von welchen im Abdrucke der Flossen gar keine deutliche Spur mehr hinterblieben ist. Es ist dieser also überhaupt der erste Stachelflosser, den man in Gebirgen dieses Alters vorfindet *. Um aber genauer die Familie und das Geschlecht zu bestimmen, sind die Exemplare nicht deutlich genug. Der Körper ist lang im Verhältniß zur Höhe, etwa $6'' : 1\frac{1}{2}''$, vorne am dicksten. Von den Wirbeln ist keine Spur hinterblieben. Die Vorderhälfte ist so zerdrückt, daß sich gar nichts daran deutlich erkennen läßt, doch liegen auf ihr zwei gebogene Flossenstacheln von je $1\frac{3}{4}''$ Länge, deren Anheftpunkt nicht mehr auszumitteln ist. Gegen den Schwanz hin befindet sich oben und unten eine schief-dreieckige, unpaare Flosse, jede vorne mit einem $1''$ langen Stachel, und andere sind ohne Zweifel noch vorhanden gewesen. Die Schwanzflosse ist kurz, ausgeschnitten, beide Lappen stumpf. Der ganze Körper war mit mikroskopisch kleinen Schuppen bedeckt, die Seiten-Linie daran, noch sichtbar, ziemlich gerade.

* BLAINVILLE a. a. O., S. 46 der Uebersetzung.

Die andere, weit häufigere Fischart trägt alle Merkmale von BLAINVILLE's *Palaeothrissum* an sich. Obschon man von Wirbeln und Gräthen im Innern nie mehr eine Spur erhalten findet, so muß man sie für einen Gräthen-Fisch halten, wie die vorige, wo beides ebenfalls verschwunden war. Er ist ein Bauchflosser mit lauter gegliederten und verästelten Strahlen in den Flossen, der länglich-ovale Körper ist mit fast rechteckigen, etwas rhomboidischen großen Schuppen bedeckt, die Schwanzflosse gabelförmig, der obere Ast ist beträchtlich länger, und längs des Randes, bis zur Spitze, ebenfalls mit Schuppen belegt. So nähert sich dieser Fisch vor allem dem *P. inaequilobum* BLAINV., von welchem jedoch es hinreichende Mittel gibt, ihn zu unterscheiden. — Mißt man an beiden Arten die Dimensionen des Körpers ohne Flossen, nämlich die Länge bis zur Basis der Schwanzflosse, wo unten die Schuppen aufhören, und die Höhe, wo sie am größten, so ist das Verhältniß bei *P. inaequilobum* = 100 : 40 (22 : 9 im Ganzen nach BLAINVILLE), bei *P. macropterus* = 100 : 30. Die größte Höhe findet sich mit dem vorderen Drittheile des Körpers, dessen Rücken sehr gewölbt, der Bauch ziemlich gerade ist. Die größten Exemplare hatten, bis zum Ende der Schwanzflosse, $8\frac{1}{2}$ '' Par. Länge, auf $1\frac{3}{4}$ '' Höhe (100 : 20,5). — Der Kopf ist stets ganz zerdrückt, und seine Form und Eintheilung unkenntlich. Die einzelnen Eindrücke, welche ihn zusammensetzen, haben der Zerdrückung wegen in andern Exemplaren auch im-

mer eine andere Lage. Doch glaubt man den Hinterrand eines Kiemendeckels zu erkennen. Unten zieht von vorne an ein tiefer Einschnitt, wie das Maul, aber stets ohne Spur von Zähnen, die mit den übrigen Knochen, ohne selbst Eindrücke zu hinterlassen, verschwunden sind. — Die schief-dreieckige Rückenflosse ist höher als lang, mit hinten übergeneigter Spitze, etwa vor der Mitte des ganzen Körpers, mit konvexem vorderen, und konkavem hinteren Rande. Die Strahlen sind hier, wie bei den folgenden Flossen, schwer zu zählen, weil sie von der Basis an büschelförmig und sehr verästelt sind; doch sind ihrer ungefähr 25. Die Brustflosse ist sehr groß, höher als lang, mit etwa 16 Strahlen, die sich ebenfalls schon von unten an stark verästeln, der Vorderrand am längsten, der untere und hintere gerundet, und wenn sie ganz zusammengelegt sind, so reichen sie mit der Spitze bis über die Basis der Bauchflossen hinüber. — Die Bauchflossen sind höher als lang, tiefer stehend als vorige, und nicht ganz so lang als sie, noch ganz vor der Rückenflosse eingefügt, im ausgebreiteten Zustande schief oval-dreieckig, weil der Vorderrand gebogen, der untere schief, zum Körper senkrecht und gerade, der Hinterrand sehr kurz und fast wagerecht ist. Strahlen, etwa zwanzig. Ausgebreitet hören sie kurz vor der Afterflosse auf, aber zusammengelegt würde die Spitze weit über dieselben hineinreichen. — Die Afterflosse ist länger als hoch, vom schief nach hinten gehenden Vorderrande an

allmählich niedriger werdend bis zum Ende, daher ohne Hinterrand; der Unterrand flach-bogenförmig eingeschnitten. Diese fängt mitten unter der Rückenflosse an, und endet nicht ferne von der Schwanzflosse. Strahlen gegen fünfzig. — Schwanzflosse länger als hoch, tief gabelförmig eingeschnitten, beide Äeste sehr ungleich, der obere fast horizontal, der untere stark abwärts geneigt, nur $\frac{2}{3}$, so lang als jener. Strahlen äußerst zahlreich, nicht zählbar, die des oberen Astes, längs der oberen Hälfte, bedeckt von spitzen Schuppen, welche bis zur Spitze immer kleiner werden. — Die Schuppen sind ziemlich groß, doch kleiner als bei *P. inaequilobum*, rhomboidisch, höher als lang, über den Schwanz hin aber allmählich länglich-eirund werdend. — Seitenlinie ziemlich gerade, ungefähr in der Mitte der Seiten hinziehend über eine Schuppenreihe, worin ausnahmsweise jede Schuppe an ihrem Vorderrande einen kleinen Vorsprung hat, der sich unter die vorhergehende Schuppe in eine Vertiefung ihrer Unterseite einlegt, ganz ähnlich der Einfügung, welche LEACH * bei den Schuppen von *Dapedium* beobachtet. Diese Bildung kann man begreiflich nur dann wahrnehmen, wenn man die Schuppen von der Innenseite sieht, oder einen inneren Abdruck vor sich hat. Die übrigen Schuppen haben jene Be-

* LEACH, *geological Transactions, second Series; I*, 1, p. 45. Taf. VI.

schaffenheit nicht. Aber alle sind am Vorderrande gekerbt, und von diesen Kerben aus laufen feinere Streifen gegen den Hinterrand, weniger auf der äusseren, als auf der inneren Fläche. Vor der Rückenflosse nimmt man einen starken Muskel-Eindruck auf dem Rücken wahr. Ob die obersten Schuppen hinter dieser Flosse gegen den Schwanz verhältnissmässig eben so groß sind, als bei *P. inaequilobum*, das sich dadurch schon dem *Palaeoniscum* BLAINV. nähert, konnte nicht beobachtet werden.

Schon CUVIER hat die Vereinigung von *Palaeothrissum* BLV. mit *Palaeoniscum* BLV. ausgesprochen *, und selbst noch einige BLAINVILLE'sche *Stromateen* hinzugefügt. Wir kennen keinen Grund, keinen Charakter, um beide Geschlechter von einander zu unterscheiden. Die Form der Schuppen, die Größe derselben, die Zunahme ihrer Größe, welche man auf der Rücken-Linie gegen den Schwanz auch bei *P. inaequilobum*, wie bei *Palaeoniscum* BLV. wahrnimmt, der ungleich gabelförmige Schwanz, die Bedeckung seines Obertheiles mit Schuppen bis zur Spitze, die Zahl und Stellung der Flossen überhaupt, deren sämmtlich gegliederte und verästelte Strahlen **, sind Charakter, welche beiden in glei-

* CUVIER, *Recherches sur les ossements fossiles*; 2. édit. Vol. II, p. 306 — 309.

** Denn dass diese Strahlen sämmtlich einfach seyen bei *Palaeoniscum* BLV., ist unrichtig (BLV. a. a. O. S. 36).

chem Maasse zukommen, und da CUVIER einmal dem Namen *Palaeoniscum* den Vorzug geben, so wird er auch hier beibehalten.

Aber schwierig ist die Lösung der Frage, ob dieses Geschlecht wirklich zu den Gräthen-, oder zu den Knorpel-Fischen gehöre. Das Fehlen aller Knochen und Gräthen, während doch die Schuppen sehr kenntliche Abdrücke hinterlassen, scheint dafür zu sprechen, daß sie wirklich Knorpel-Fische seyen, weshalb auch GERMAN * sie zu *Accipenser* gebracht, während BLAINVILLE eine bestimmte Erklärung vermeidet, jedoch *Palaeoniscum* an *Accipenser*, *Palaeothrissum* an *Clupea* anzureihen geneigt scheint, wodurch beide auf gewaltsame Weise aus einander gerissen werden. CUVIER endlich erklärt sich noch zweifelhaft, und hebt die Verwandschaft beider fossilen Geschlechter mit *Accipenser* unter den Knorpel-Fischen einerseits, mit *Lepisosteus* unter den *Malacopterygiern* andererseits heraus. — Berücksichtigt man aber, daß sogar in der zuerst beschriebenen Fischart, offenbar einem *Acanthopterygier*, auch alle Knochen und deren Abdrücke verschwunden sind, mit Ausnahme der ungemein starken Stachel-Strahlen in den Flossen (über 2''' dick), und

* V. LEONHARD'S Taschenbuch; XVIII. Jahrg., S. 62 bis 67.

dafs selbst hier nur der Eindruck, nicht der Knochen selbst zurück geblieben ist, dafs nur die hinterlassene Höhle stellenweise später von Kupferkies zellig ausgefüllt, und diese Zellen von vielen kohlig-bituminösen Theilen imprägnirt worden, so wird es nicht zu wundern seyn, wenn auch bei den *Palaeonisk*en alle Wirbel und Gräthen bis auf die Spur verschwunden sind. Es dürfte dann die Ansicht ein Uebergewicht erhalten, dafs diese Fische Gräthen-Fische sind, wenn schon jenes Argument nur negativ ist. Und muß man nicht geneigt seyn, zu glauben, dafs *Dapedium*, ebenfalls noch einer älteren Flöz - (Lias-?) Formazion angehörig, wegen gleicher Zahl und Stellung der Flossen, und der gabelförmigen Schwanzflosse, wegen gleicher Form, Gröfse und Lage der Schuppen, wegen ähnlicher Insetionsweise derselben durch jenen Vorsprung des Randes, nahe verwandt sey mit den *Palaeonisk*en? Aber die Knochen-Theile sind dort erhalten, die Wirbel und Rippen kenntlich, die Zähne zweispizig, in einer Reihe stehend.

Wir bestimmen nun diese fossile Fischart auf folgende Weise:

Palaeoniscum macropteron n. sp.

Char. essent. *P. corpore oblongo, ventre fere recto; pinis praemagnis multi-radiatis, inferioribus tribus apicibus sibi incumbentibus,*
J. 1829. 32

anali longiore quam altiore, caudali furcata: lobis maxime inaequalibus; radiis pinnae dorsalis sub. 25, pectoralis 16, ventralis 20, analis 50.

Habit. Sp. fossilis in concretionibus ellipsoideis argillo-sphaerosideriticis formationis carboniferae in montium tractu „der Hundsrück“ prope Börschweiler, comitatus Birkenfeldensis.

Auszüge aus Briefen.

*Darmstadt im April 1829 *.*

Endlich ist es mir gestattet meine Zusage zu erfüllen, Ihnen auszugsweise aus dem Tagebuche einer kleinen geognostischen Wanderung durch *Sachsen* und *Böhmen* Einiges mitzutheilen. Leider war es mir nicht vergönnt, dem Plane meiner Reise gemäß, mehrere wichtige Gebirgs-Parthieen dieser Länder einer näheren Besichtigung zu unterwerfen. Diefes hatte ich mir besonders in Bezug auf das *Böhmische Mittelgebirge*, vorgesezt; plötzlich eingetretene ungünstige Witterung, während der ohnehin schon späten Jahreszeit, verhinderte mich jedoch daran. Ueberhaupt ist meine Reise weit mehr einem schnellen Durchfluge, als einer geognostischen Untersuchung zu vergleichen, und ich sah nur im Vorübergehen Gegenden, welche für den Gebirgskundigen von ungemeinem Interesse, und gewifs einer sorgfältigen Prüfung werth sind. Wenn ich daher die nachfolgenden Bemerkungen Ihrer gütigen Beur-

* Die hierzu gehörige Tafel III. folgt mit dem nächsten Hefte. d. H.

theilung übergebe, so bitte ich dieselben als Resultat einer theils flüchtigen, theils durch öftere Hindernisse unterbrochenen Beobachtung nachsichtsvoll aufzunehmen.

Von *Leipzig* begab ich mich durch einen Theil des *Mulde*-Thales nach *Freiberg*, besuchte von dort aus den Plauenschen Grund und einen Theil des *Elbe*-Bassins bei *Dresden*. Hiernächst die *Sächsische Schweiz* durchwandernd, berührte ich die neuerlich, durch die Beobachtungen des Hrn. Prof. WEISS so bekannt gewordene Umgebung von *Hohenstein*, und wendete mich von *Schandau* aus, durch das *Quader-Sandstein*-Gebiet auf der linken *Elbe*-Seite, über den äußersten nordöstlichen Theil des *Erzgebirges* in das *Bila*-Thal herab. Bei *Aussig* erreichte ich die *Elbe* wieder, die ich aufwärts bis bei nahe *Lobositz* verfolgte, um von dort über das *Mittelgebirge*, die Gegend von *Bilin* und *Töpliz*, wieder nach dem *Erzgebirge* zu gelangen; über *Zinnwald* und *Altenberg* kehrte ich nach *Freiberg* zurück. Die Gesellschaft des Hrn. v. GEROLT *, welchen ich eine Zeitlang zu begleiten das Vergnügen hatte, erhöhte vielfach den Genuß, den mir diese Reise gewährte.

Am Zusammenflusse der *Pleisse* mit der *Elster* bei *Leipzig* umgibt eine weit ausgedehnte Alluvial-

* Bekannt durch seine geognostische Arbeiten über *Mexiko*.

Ebene die Stadt. Man unterscheidet in einiger Entfernung leicht das, aus der Ebene sich sanft erhebbende und allmählich gegen das ältere Gebirge ansteigende, Diluvium. Aus Geröll-Lagern, Sand- und sandigem Lehm, verschiedener Herkunft bestehend, wird dasselbe über *Holzhausen*, *Seifertshain*, *Naunhof* bis hinter *Pomsen*, in südöstlicher Richtung von *Leipzig* aus, verfolgt, mit unmerklichem Ansteigen gegen das ältere Gebirge. Dieses tritt zwischen *Pomsen* und *Grimma* aus dem ersten hervor. Da, wo die *Mulde* unterhalb *Bothen* ins niedrige Land eintritt, nimmt man zuerst Feldstein-Porphyr mit mehr oder weniger frequenten Einmengungen von Quarz und Feldspath wahr. An vielen Stellen scheint er, dem Aeußeren, und besonders der Zerklüftungsweise nach zu urtheilen, die steilen Felswände des, das *Mulde*-Thal einschließenden, Gebirges zu bilden; noch öfters wird er zwischen *Bothen* und *Kolditz* gesehen. Oestlich von *Kolditz*, in der Richtung nach *Gersdorf*, trifft man auf einen sehr quarzigen Glimmerschiefer, und alsdann auf Thonschiefer. Beide Felsarten wiederholen sich mehrmals in kurzen Erstreckungen, und scheinen in engem Verbande zu stehen, wie dieses auch aus dem öfteren Wechsel derselben, gegen *Harta* und *Waldheim* hin, sich ergibt. Oft gewinnt der Thonschiefer eine größere Ausdehnung, und der Glimmerschiefer zeigt sich mehr auf untergeordneten Räumen in der herrschenden Masse des ersteren.

Die Gegend von *Waldheim* scheint bemerkenswerthe Verhältnisse darbieten zu wollen. Am Gehänge der hier tief eingeschnittenen Thäler sind Gesteinmassen aller Arten deutlich zu Tag gelegt. Man erhält einen schönen Durchschnitt, ganz zunächst des Städtchens, von der Thalsole herauf, an der Strafe nach *Freiberg* fort. Gneifs mit einer Menge, zum Theil nur wenige Zoll mächtiger, Serpentin-Lager wechselnd, fällt unten im Thale und bis zur Hälfte der Höhe des steilen Abhanges ziemlich flach unter 16 bis 18° gegen NO. Plötzlich wenden sich die Schichten, durch eine Gang-Kluft verworfen, etwas mehr in O., und fallen nun unter 58 bis 60°. So sehr ich mich angezogen fühlte, das Gebirge von *Waldheim*, besonders aber die Serpentin-Lager und ihre Beziehungen zum Gneisse näher kennen zu lernen, wurde ich durch anhaltend ungünstige Witterung davon abgehalten, und gezwungen den geraden Weg über den weiterhin herrschend werdenden, nur hier und da durch Porphyrlager unterbrochenen Gneifs, nach *Freiberg* einzuschlagen. — Mein kurzer Aufenthalt daselbst, welchen ich, um Zeit zu einer Exkursion nach *Böhmen* zu gewinnen, kaum auf zwei Tage ausdehnen konnte, gestattete mir nur einige, der so reichen und umfassenden mineralogischen, Sammlungen zu sehen. Unter diesen gewährte mir ganz besonderes Interesse die des Hrn. Bergraths FREIESLEBEN, welcher mit der zuvorkommendsten Güte uns einen Nachmittag

widmete, dessen Stunden für mich zu den belehrendsten dieser Reise gehören.

Das, was ich Ihnen von dem Gebirge zwischen *Freiberg* und *Tharand* und dem Plauenschen Grund berichten kann, ist in Kurzem Folgendes:

Von *Freiberg* nach *Tharand* überschreitet man das herrschende Gneifs-Gebirge, mit seinen mächtigen Porphy-Einlagerungen, welche letztere besonders in beträchtlichen Massen, zwischen *Grillenburg* und *Tharand* und der näheren Umgebung von *Tharand* hervortreten. Ausschliesslich Quarz-führende Porphyre, scheinen höchst selten hier aufzutreten; fast stets umschliessen dieselben auch Feldspath in mehr oder weniger rein ausgebildeten Kry stallen. An einigen Stellen zwischen *Grillenburg* und *Naundorf*, und nordöstlich vom ersteren Orte, beobachtet man einen Quarz-reichen Gneifs in sehr aufgelöstem Zustande. Die losgewordenen Quarz-Körner haben sich neuerdings wieder durch ein festes kieseliges Bindemittel vereinigt, und bilden eine Quarz-Brekzie.

Vom höchsten Punkte, an der Strafse zwischen *Grillenburg* und *Tharand*, fällt das Gneifs-Gebirge ziemlich bedeutend — etwa 600 bis 700' herab nach dem letztgenannten Orte. Tritt man in das enge Thälchen, etwa eine Viertelstunde oberhalb demselben, ein, so erhebt sich auf der linken Seite zwischen Stufe 4 und 5 streichender Thonschiefer mit südöstlichem Einfallen. Das Gestein hellgrünlich-grau, mitunter sehr zerklüftet und zuweilen krumm-

schieferig. Quarz-Massen durchsetzen es Gang-förmig, auch in der Richtung der Schichten. Auf der rechten Seite des Baches steigt Porphyrr schroff in die Höhe. Dicht bei *Tharand* bildet er einige groteske Fels-Parthieen. Er ist da in unregelte, größtentheils horizontal liegende Prismen getrennt. Die bald hell-, bald dunkelrothe Feldstein-Grundmasse enthält, außer den Quarz-Körnern, in gleicher Menge Feldspath-Krystalle eingemengt. Dieser Porphyrr wird durch *Tharand* auf der rechten Seite des Baches nicht gar weit mehr verfolgt. Gleich hinter dem Deutschen Hause ist wieder Gneiß anstehend. Die kleinen und engen Thal-Einschnitte, welche sich in *Tharand* mit dem der *Todleibach* vereinigen, und welche über die Verhältnisse des Porphyrs viel Aufschluß bieten dürften, gestattete mir die Zeit nicht mehr zu besuchen. Mein Weg führte mich durch den, gleich unterhalb *Tharand* sich erweiternden, Plauenschen Grund fort nach *Dresden*.

Den Gneiß mit seinen ihm untergeordneten Porphyren behält man, im Plauenschen Grunde herab, nicht lange mehr bei. Eine Viertelstunde oberhalb *Döhlen* betritt man das Gebiet des alten Sandsteines. Urfels-Konglomerate lagern sich hier in mächtiger Masse auf den Gneiß, und ragen in schroffen Felsmassen wohl 200' über das Thal-Niveau empor. Anfänglich erscheint das Gestein als sehr grobes, fast ungeschichtetes Konglomerat. Es besteht aus einer Zusammenhäufung von mehr oder weniger ab-

gerundeten Bruchstücken älterer Fels-Gesteine der näheren Umgebung (zuweilen die Grösse eines Kubikfusses erreichend), Porphyre (vorherrschend), Gneifs (sehr aufgelöst), feinkörnigen Graniten und Syeniten, und zwar ganz zunächst der Grenze des Gneiffes fast ohne Bindemittel. Nach und nach tritt ein feinkörniger, theilweise sehr thoniger Sandstein zwischen die gröberen Rollstücke herein, und gibt das Bindemittel derselben ab. Auch bildet dieser Sandstein in weiterer Entfernung besondere Lagen im Konglomerate, wodurch sich denn eine mehr oder weniger deutliche Schichtung in demselben ergibt. — Ich unterlasse es, Ihnen über das Steinkohlen-Gebirge des Plauenschen Grundes, welches oberhalb *Pottschappel* unter dem Urfels-Konglomerate hervortritt, und die dasselbe begleitenden (durchbrechenden?) Porphyre etwas mitzutheilen, da Sie mit den geognostischen Verhältnissen des Plauenschen Grundes überhaupt durch frühere Beschreibungen bekannt geworden.

Die Schichtung, welche einige Geognosten in dem, den vorderen pittoresken Theil dieses Thales bildenden, Syenit erblickt haben wollen, ist mir ungeachtet eines sorgfältigen Nachforschens nicht zu Auge gekommen. Herr TAUBER * redet in seiner geognostischen Schilderung des Plauenschen Grundes

* Der Plauensche Grund, herausgegeben von BECKER.

(S. 10) von einer dieser Formazion eigenen sehr deutlichen Schichtung, und gibt auch das Streichen in Stunde 6, und ein nördliches Einfallen unter 65° an. Diese und einige andere Angaben veranlaßten mich, der genannten Felsart um so mehr Aufmerksamkeit zu widmen, als wohl noch nicht leicht an einem andern Orte an massiven primären Fels - Gesteinen eigentliche Schichtung erkannt wurde. Auch ist mir keine darauf hindeutende Erscheinung von den Syeniten des *Odenwaldes*, mit deren lokalen Beschaffenheit ich ziemlich vertraut geworden bin, erinnerlich. Mir scheint es, als wenn die an einigen Stellen häufig untergeordneten Massen eines feinkörnigen Syenites im herrschenden grobkörnigen, Anlaß zur Annahme von Schichtung gegeben hätten. Die ersteren durchsetzen den letzteren Lager - ähnlich, und behalten eine, unter sich ziemlich gleiche, Richtung bei. Mit den feinkörnigen Lagen mochte man wohl die zwischen denselben viel mächtigeren, allerwärts unregelmäßig massiv abgetheilten, als Schichten erkannt haben. Sollte Hr. TAUBER * nicht auch einige dieser feinkörnigen Lager mit Gängen verwechselt haben, welche er als mit Wacke (aufgelöstem Syenite) und Syenit ausgefüllt anführt? Denn die öfteren Gang - förmigen Ausscheidungen eines bald feinkörnigeren, bald sehr grob - und ungleichkörnigen Gemenges, theils aus Quarz und Feldspath, theils auch aus Hornblende

* A. a. O. S. 12 und 13.

und Feldspath bestehend, können doch nicht als eigentliche Gang-Bildung angesehen werden *.

Ich kenne nur zwei Fundorte im *Odenwalde*, welche mit dem Syenite des Plauenschen Grundes, in seinen Gesteins-Charakteren, fast vollkommen übereinstimmende, aufzuweisen haben. Das Grobkörnige der Gemengtheile, der fleischrothe Feldspath (zuweilen Porphyr-artig in größeren oder kleineren rein-ausgebildeten Krystallen eingemengt), der häufig sich zugesellende schwarze Glimmer und Quarz, endlich das deutliche und scharfe Getrenntseyn der Bestandtheile sind Merkmale der als herrschend geltenden Abänderungen im Plauenschen Grunde, welche auffallend mit einigen gleichnamigen Gesteinen bei *Kahlstadt* im *Lehrbacher Thale*, unfern *Weinheim*, und westwärts von *Heiligkreuz* im *Hochsachser Thälchen* übereinstimmen. Sonst ist der Feldspath der im *Odenwalde* nicht unbeträchtlich ausgedehnten Syenit-Formazion stets von weißer, ins Grünlichweiße nüzanzirender Farbe, und höchst selten werden alsdann Abänderungen so grob-

* Hr. v. CHARPENTIER (mineral. Geographie der Chursächs. Lande; S. 51); welcher den Syenit des Plauenschen Grundes noch als Granit beschreibt, erwähnt gleich Hrn. TAUBER, auf Gängen darin unternommener bergmännischer Versuche, bezweifelt aber das Vorhandenseyn wahrer Gänge.

körnig, als die des, fleischrothen Feldspath enthaltenden, Syenites angetroffen.

Im höchsten Grade darauf gespannt, wenigstens an einem Punkte über die merkwürdigen Verhältnisse der Umgebung von *Meißen* und bei *Hohenstein*, welche Hr. Prof. *Weiss* so scharfsinnig beurtheilte, Anschauung zu gewinnen, begab ich mich von *Dresden* aus über den nordwestlichen Theil des Quader-Sandstein-Gebietes von *Pirna* ins *Polenz-Thal*.

Das breite Alluvial-Bassin der *Elbe* schließt sich bei *Pirna* plötzlich, und durch Quader-Sandstein ist das Thal eingeeengt. Von *Dresden* her wird derselbe, auf beiden Seiten der *Elbe*, durch Plänerkalk (chloritische Kreide) bedeckt. Dieser verliert sich in der Richtung nach *Pirna* bald, und Quader-Sandstein tritt in mächtigen Massen frei hervor, und bildet die zum Theil durch seine eigenthümliche Zerklüftungsweise hervorgerufenen pittoresken Bergesformen der sogenannten *Sächsischen Schweiz*. Das hohe Niveau der, während des Abzuges des Plänerkalkes wohl noch wenig zerrissenen, Quader-Sandstein-Massen gestatte den in tieferen Becken sich bildenden Plänerkalk-Schichten nicht den letzteren zu erreichen, und auf diese Art scheint eine Verbindung des Böhmisches Plänerkalk-Beckens mit dem Sächsischen abgeschnitten gewesen zu seyn. — Ueber das geognostische Verhalten des Sächsischen Quader-Sandsteines besitzen wir bereits so genügende Aufschlüsse, als daß das We-

nige, welches ich mitzutheilen im Stande wäre, für Sie von Interesse seyn könnte. Nur einige Worte über Einfluss auf Pflanzen-Wachsthum erlaube ich mir noch. Ueberraschend ist es für den, welcher zum ersten Mal das Gebiet dieser Formazion betritt, ihre Oberfläche durch eine, zum Theil sehr üppige, Vegetazion bedeckt zu sehen. Eine auffallend günstige Wirkung auf dieselbe sollte man nicht von dem, durch Auflösung einer beinahe homogenen quarzigen Masse entstandenen, Boden erwarten dürfen, sondern vielmehr glauben, daß allen anderen Sandsteinen, welche durch ihr Bindemittel, oder eine größere Mannichfaltigkeit von ihm umschlossener Bruchstücke, weit mehr geeignet sind, das im Allgemeinen erforderliche Verhältniß im Boden-Gemenge zu liefern — eine viel kräftigere Vegetazion eigen müßte seyn, als dem Quader-Sandsteine. Dies scheint jedoch nur ausnahmsweise, vorzüglich aber auf älteren Trümmer-Gesteinen, wie z. B. auf Urfels-Konglomeraten Statt zu finden. Die Zerklüftungsweise des Quader-Sandsteines und die ihm eigene Feuchtigkeits-Aufnahme-Fähigkeit werden als Eigenschaften gelten, welche als besonders günstig wirkend auf Pflanzen-Wachsthum anzusehen sind. Ein Theil des Wassers theilt sich den obersten Massen der Plateaus mit, und scheint nicht allein das Gestein, oder wenigstens den äußeren Theil der parallelepipedischen Blöcke desselben zu durchdringen, sondern auch lange Zeit hindurch denselben feucht zu halten; denn man beobachtet bei sehr

trocknem Wetter an vielen Orten stets einen beträchtlichen Grad von Feuchtigkeit. Die senkrechten, tief in das Gestein herabdringenden, Klüfte und Spalten führen einen andern Theil des Wassers durch das Innere fort zu den tief eingeschnittenen Thälern. Hier tritt es allerwärts am schroffen Gehänge zwischen den kahlen Gestein-Massen heraus und benezt dieselben. Auf diese Weise werden die senkrechten Thalwände einen grossen Theil der Jahreszeit über in einem feuchten Zustande erhalten, und so weit diese Befeuchtung sich verbreitet, nimmt man den kräftigsten Wachsthum wahr. Die Fichte (*pinus picea*) scheint unter den Holzarten den Quarder-Sandstein am meisten zu lieben. Sie ist in diesen Gegenden, unter den Waldbäumen, auch allenthalben als herrschend verbreitet. Mit einer sehr dünnen Erdschicht, auf festem Fels sich begnügend, wächst sie zu einem kräftigen Stamme heran; wo sich auf den vorspringenden Felsen, oder in ihren Spalten kaum ein bischen Erde oder Humus anzusammeln beginnt, kommen junge Fichtenpflänzchen zum Vorschein. Ja man sieht oft diese Holzart um nackte Felsmassen ihre Wurzeln schlingend, oder dieselben durch Spalten sich arbeitend, zu nicht unansehnlichen Bäumen gedeihen. Ausgezeichnete Beispiele liefern hierzu besonders die engen Thaleinschnitte des *Amsel-*, *Ottowalder-*, *Scherren-* und *Höllengrundes*, so wie auch das *Polenz-Thal*. Im Verhältniß der geringen Bodenmenge, welche sich an den senkrechten Thal-Gehängen herab auf

den vorspringenden Felsmassen nur anzusammeln vermag, zeichnen sich im Allgemeinen die Thäler durch die kräftigste Vegetation aus. Die hier in gesteigertem Grade das Gestein durchdringende Feuchtigkeit ersetzt die ausserdem erforderliche, viel beträchtlichere Boden-Quantität; — ein Beitrag zu Bestätigung des Erfahrungssatzes, dass zur Ernährung der Pflanzen ein gewisser Feuchtigkeitsgrad Haupt-Bedingnis, und vereint mit wenig Boden-Gemenge, oder Humus schon eine gedeihliche Vegetation hervorzubringen im Stande ist. Vielleicht, dass auch noch einige nicht leicht zu erklärende Eigenthümlichkeiten des Quader-Sandsteines einen unmittelbar günstigen Einfluss auf das Gedeihen der Pflanzen üben.

Wenn Hr. Prof. Weiss aus den Erscheinungen bei *Hohenstein* ein Durchbrechen des Granites und das Empordringen desselben durch den Quader-Sandstein und die über demselben ruhenden Kalksteinlagen folgert, so haben ihn die Thatsachen, welche sich aus der Beobachtung des unterirdischen Kalkbruches ergeben, eines Theils wohl vollkommen dazu berechtigt, um so mehr, da die von ihm mitgetheilten, mit so vieler Klarheit vorliegenden Verhältnisse der Steinbrüche von *Weinböhl* *, als ein, mit vieler Evidenz redendes, Analagon ihm gelten konnte. Die Ueberlagerung des Quader-Sand-

* Zeitschrift für Mineralogie; 1827, II, 8. 518.

steines, durch den Granit, ist so augenfällig, daß man sogleich von der späteren Entstehung des letzteren, und überhaupt von der Erhebungs-Theorie aller als primitiv geltenden Formationen lebhaft durchdrungen wird. Und doch — man sollte es kaum glauben — haben neuerdings, auf Anordnung des Sächsischen Ober-Bergamtes, durch den Bergmeister Hrn. Grafen HOLZENDORF und den Geschwor-
nen Hrn. LOSSE v. ALTENBERG geleitete Versuche auf Kalkstein, welche auf der rechten Seite der *Polenz* angestellt wurden, Resultate ergeben, welche der unbedingten Annahme einer entschieden festen Begründung der Ansichten des Hrn. Prof. WEISS einige Zweifel entgegen setzen dürften.

Die Grenze von Granit und Quader-Sandstein zieht, zunächst der *Hohensteiner* Mühle, durch das *Polenz*-Thal. Wendet man sich vom Fufse des *Hocksteines* im Thale aufwärts, so fangen auf der rechten Seite die sonst größtentheils horizontal liegenden Bänke des Quader-Sandsteines an sich unmerklich zu neigen. Der Einfall-Winkel nimmt gegen den Granit hin stets zu, bis er auf der Grenze desselben 46 bis 48° erreicht; — und hier unterliegt das Einschiefen des Quader-Sandsteines unter Granit, den äußeren Verhältnissen nach, keiner Widerrede. Es scheint, als wenn sich die Schichten des ersteren in der Gestalt einer, der Parabel nicht unähnlichen, Curve unter den letzteren hereinschöben. Auf dem beiliegenden Durchschnitte I. habe ich es versucht, dieses interessante Ver-

Verhältniß darzustellen. Schade nur! daß die unmittelbare Berührungslinie beider Felsarten, so weit der, der Länge des Thales folgende, Durchschnitt die Auflagerung vor Augen legt, unter Dammerde und Vegetazion verborgen ist; vielleicht würde dieselbe Aufschlüsse bieten, welche eine oder die andere Erklärungsweise dieses seltsamen Phänomens begünstigten. Die Höhe des, vom *Brand* her sich dem Thale nach in unbeträchtlicher Stärke aufwärts ziehenden, Quader-Sandsteines nimmt allmählich ab, bis er zuletzt nur noch wenige Fufs hoch den untersten Theil der Thalwand bildet. Ueber demselben steigt der Granit des *Borschberges* auf der Südseite, dem *Brand* gegenüber, fast eben so steil in die Höhe, als aus dem *Polenz*-Thale. In dem, zwischen diesen Bergen sich gegen die Höhe von *Rathenwalde* heraufziehenden, Thälchen schiebt sich der Plänerkalk mit der auf ihm ruhenden Mergel- und Thon-Bildung zwischen den Granit und Quader-Sandstein herein, und es befindet sich da die Stelle, wo man einen Stollen durch den Granit und den Plänerkalk bis auf den Quader-Sandstein trieb, und durch einige, auf diesem fortgehende, Strecken das weitere Verhalten des Gebirgs-Innern untersuchte. Da die Arbeit, während meines Aufenthaltes in *Hohenstein*, unterbrochen war, mußte ich auf eine Beobachtung desselben Verzicht leisten. Allein den gütigen Mittheilungen der Herren Grafen *HOLZENDORF* und Geschwornen *Losse* verdanke ich,

J. 1829.

darüber höchst sichere Aufschlüsse, welche zu folgendem Ergebniss führen:

Der Plänerkalk mit den ihn begleitenden Mergel- und Thon-Massen in gleichförmiger, fast ebener Fläche auf dem Quader-Sandsteine liegend, nimmt mit zunehmender Teufe an Mächtigkeit ab, und keilt sich zuletzt aus, so, daß der Granit, welcher vorher über der Thon-Masse sich befand, nun mit Quader-Sandstein in unmittelbare Berührung tritt. Das Unterteufen des ersteren durch den letzteren ist in einiger Entfernung von dem Auskeilungs-Punkte des Plänerkalkes abwärts ganz augenscheinlich. Aber plötzlich ändert sich das Phänomen. Der Granit setzt senkrecht in die Tiefe fort, und die Bänke des Quader-Sandsteines stoßen an demselben ab, ohne die geringste Spur einer Zertrümmerung, oder einer sonstigen Veränderung, welche auf Durchbrechung zu schliessen berechtigte. Noch weiter unten soll sogar der Granit den Quader-Sandstein zu unterteufen beginnen. Wird man durch solche Erscheinungen nicht unwillkürlich verleitet, das Einschieszen des Quader-Sandsteines unter Granit, welches in den Steinbrüchen bei *Hohenstein* und *Weinböhl*a, und selbst an einigen Punkten auf der Grenze beider Felsarten durch ihr äufseres Verhalten so einleuchtend sich darlegt, für eine Täuschung gelten zu lassen? Demnach müßte der Granit gegen das Becken des Quader-Sandsteines an verschiedenen Stellen beträchtlich überhängende Massen gebildet haben, unter welche sich die Bänke des letzteren

hereinschoben. Nicht ungünstig spricht für eine solche Ansicht das Auskeilen des Plänerkalkes zwischen beiden. Dieser erfüllte den, zwischen der überhängenden Granit-Masse und dem Quader-Sandsteine noch übriggebliebenen, Raum, und mochte hier wohl an manchen Orten sein Ausgehendes erreicht haben.

Eine Erforschung der Gebirgsmassen im *Hohensteiner* Steinbruche, in beträchtlicherer Teufe, würde vielleicht zu einem ähnlichen Resultate führen. So weit man sie da durch den Grubenbau kennt, zeigen dieselben wenigstens viel Uebereinstimmung mit der Beschaffenheit des Gebirges auf der rechten *Pollenz*-Seite. Auf dem Sandsteine (Durchschn. II, *e*) liegt der mit häufigen Mergel-Lagen wechselnde Pläner (*d*) 20 Ellen (die Sächsische Elle ungefähr = 2 Rheintl. Fufs) mächtig. Ihm folgt 12 Ellen mächtiger, schwarzer, bituminöser Mergel (*c*), alsdann eben so mächtiger, mannichfach nünanzirter Thon (*b*), welcher von dem, zuweilen Hornblende führenden, Granite (*a*) bedeckt wird. Der Kalkstein, das Mergel- und Thon-Lager fallen gemeinschaftlich unter 45° gegen Westen. Ausser den, von Hrn. Prof. Weiss (a. a. O., S. 524) genannten, Versteinerungen des Kalksteines sah ich darin noch Nummuliten. Der Kalkstein, sammt dem schwarzen Mergel und dem Thone, nehmen in der Tiefe an Mächtigkeit beträchtlich ab, und es unterliegt keinem Zweifel, dass hier ebenwohl eine Auskeilung dieser Lager Statt findet. Hr. Weiss (a. a. O.,

S. 525) hält dieselben für abgerissene und emporgeschobene Massen einer älteren Formazion, nämlich des Gryphitenkalkes. So sehr es mein Wunsch ist, daß sich die Erhebungs-Theorie des Granites vollkommen bestätigen möge, kann ich mich doch nicht entschliessen, der Meinung des Hrn. Weiss beizupflichten. Er nimmt an, daß diese älteren Flözmassen beim Heraufdringen des Granites zermalmst, und zwischen ihm und dem Quader-Sandsteine eingeklemmt worden. — Hätte wirklich eine Zertrümmerung, oder gar Zermalmung älterer Gesteine Statt gehabt, so würden sich dieselben gewiß nicht in so geregelter Folge unter gleichförmiger Lagerung auf den Quader-Sandstein gelegt haben, wie es klar vor Augen liegt. Wie sollte sich alsdann das bestimmte Getrenntseyn der Lager unter sich, und selbst die, gleichsam in einem gewissen Verhältnisse nach jedem abnehmende, Mächtigkeit derselben erklären? Die petrographischen Kennzeichen des Kalksteines, welche allerdings von denen des gewöhnlichen Pläner etwas abweichen, werden ihn wohl nicht als einer anderen Formazion angehörig, bezeichnen können; denn Kalksteine sehr jugendlicher Bildungen besitzen oft, in diesem Betrachte, auffallende Aehnlichkeit mit älteren.

Uebrigens ist es keineswegs meine Absicht, den, auf gründliche Beobachtung sich stützenden, geologischen Schlüssen des Hrn. Weiss, durch das Gesagte, alles Gewichtvolle gänzlich abzusprechen. Ich wünsche vielmehr, daß das Erscheinen von Gra-

nit, nach der Bildung von Quader-Sandstein, sich durch, vielleicht bald aufgefundene, entscheidende Thatsachen vollkommen bestätigen möge, damit hierdurch ein sicherer Weg gebahnt würde zur Erklärung anderer ähnlicher räthselhaften Erscheinungen.

A. KLIPSTEIN.

Wien, im Mai 1829.

Auf meiner Reise von *Heidelberg* nach *Wien* habe ich manches Interessante gesehen, oder von wissenschaftlichen Männern erfahren. In *Württemberg* waren mir die Gyps-Stöcke im obersten Muschelkalke, am Fusse des hohen *Aspergs* bei *Ludwigsburg*, und des *Wartberges* bei *Heilbronn*, höchst auffallend. Die Keuper-Mergel überlagern jenes Gestein deutlich, und enthalten selbst viele Gyps-Schnüren und Nester im *Wartberge*. An beiden Orten hatte ich Gelegenheit, die mir, durch Hrn. Bergrath HEHL u. s. w., im Gypse bekannt gewordenen Muschelkalk-Bivalven zu finden; am hohen *Asperg* den *Terebrateln*, und am *Wartberg* der glatten *Terebratula vulgaris* ähnliche Versteinerungen in einem, einige Fuß mächtigen, oberen Muschelkalk-Lager, das theils aus Kalk, theils aus Gyps besteht, über dem Gypse lagert, und den Keuper-Gyps des *Wartberges* unterteuft. Ich glaube, daß die Schaafe der Muschel, hin und wieder, noch vorhanden ist, doch möchte ich meine gesammelten Exemplare zuvor näher untersuchen, ehe ich

bestimmt versichere, daß dieser seltene Fall im reinen Gypse auch Statt hat. Am *Wartberge* enthält der Kalk jenes Lagers Quarz-Krystalle, Bleiglanz-Nester, so wie Malachit und Kupfer-Lasur, und selbst einzelne Kupferoxydul-Krystalle. Hr. Stadtrath *Tiror* hat diese Entdeckung gemacht. Da man jetzt weiß, daß die großen Bleiglanz-, Galmei- und Eisen-Ablagerungen, im oberen *Schlesien*, im deutlichsten Muscheln-reichen Muschelkalke eingelagert sind, — Thatsache, die mir auch in Ihrer, so wie in der *Strasburger* Sammlung gleich aufgefallen ist; — so können jene Bleiglanz-Parthieen im Muschelkalke *Württembergs* und *Westphalens*, so wie der Galmei in derselben Formazion im *Badenschen Neckar-Kreise* (s. *BRONN's Versuch*) nicht befremden. Außerordentlich willkommen waren mir einige, von Hrn. Prof. *SCHÜBLER* mir gütigst mitgetheilte, Nummuliten aus dem Muschelkalke bei *Schwenningen*. Diese rundlichen Körper haben wahrlich die größte äußere Aehnlichkeit mit jenem Geschlechte, und Hrn. von *ALBERTI's* Bestimmung dürfte wohl richtig seyn. Vielleicht werden sich Stücke finden, wo die innere Struktur enthüllt ist.

An mehreren Punkten, wie bei *Heilbronn* und unterhalb *Waldenburg*, hatte ich Gelegenheit die Lettenkohle des unteren Keupers, oder der ganz oberen Muschelkalk-Mergel-Schichten zu sehen, und ich überzeugte mich, daß es dieselbe Ablagerung, wie im *Gothaischen* und *Weimarischen*, so wie im *Lippischen* Lande ist. Im Keuper sah ich, mit

besonderem Vergnügen, kleine Nester und Lagerartige Stöcke, nicht nur von Bitterkalk-haltigem Sandsteine, sondern auch von wahrem Bitterkalke, wie der bei *Koburg*, in der Gegend von *Löwenstein* und *Rosenberg*. In ersterer Gegend enthält der Dolomit auch röthliche Feuersteine, wie im *Koburgischen*. Diesen Thatsachen zu Folge zweifle ich nicht, daß der Dolomit des südlichen *Koburgischen* dem Keuper-Mergel angehört, und nicht wohl dürfte, wie von Hrn. v. Hoff, diese lokale Bildung mit dem bei *Staffelstein* sich endigenden Jura-Dolomite verwechselt werden. — Dieses würde dann meine, im geognostischen Gemälde von Deutschland geäußerten, Vermuthungen bestätigen.

Auf der *Württembergischen Alp* untersuchte ich mehrere Böhnerz-Ablagerungen, um BRONGNIART's Meinung über ihre gleichzeitige Bildung mit der Alluvial-Knochen-Brekzie zu prüfen. Jene, die ich sah, schienen mir nicht für eine solche Behauptung zu sprechen, denn obgleich sie, wegen ihrer eigenthümlichen Lagerung in trichterförmigen Vertiefungen oder Thälern, höchst schwierig zu beobachten sind, so hörte ich auch nicht eine Sylbe darüber, daß man darin Knochen-Trümmer gefunden hätte. Gewiß gibt es Eisenerz-Ablagerungen über dem Jurakalke, wie BRONGNIART und NECKER sie beschrieben haben; aber jene Alluvial-Gebilde bestehen, wie Hr. Prof. SCHÜBLER und Dr. HEHL schon sehr scharfsinnig bemerkten, aus theilweise abgerundeten Thoneisen-Stücken mit Jurakalk-Geschie-

ben oder Fossilien, und das Bindemittel ist Sand oder quarziger Sand-Mergel. Die Knochen von höchst verschiedenen Thieren (Mastodonten, Tapiren, *Palaeotherium*, Lophiodonten, Hirschen, Pferden, Nagethieren, Vögeln u. s. w.) sind meistens abgerundet, oder nur die härtesten Theile haben dem Reiben widerstanden. Der hohe Haiberg bei Duttlingen soll, Hrn. Prof. SCHÜBLER und Dr. JAEGER zu Folge, eine solche Ablagerung aufzuweisen haben, ihre Beschreibung dieser Gegend wird ein wichtiger Zusaz zu unserer Kenntniss jener Gebilde seyn. Ich sah anderswo ähnliche Lager, aber ohne Knochen-Einfließendes Wasser muß wahrscheinlich da, wie in den Knochen-Brekzien und bei der Höhlen-Knochen-Anhäufung, in Thätigkeit gewesen seyn.

Die andern wirklichen Bohnerz-Ablagerungen kommen, wie Herr SCHÜBLER schon bemerkt hat, nur in rothen oder gelben Thon-Mergel-Schichten vor, sie führen hin und wieder Jurakalk-ähnliche Konkrezionen. Zu Kandern bei Basel enthalten sie schönen röthlichen, gelb- und weißgestreiften Kugel-Jaspis, der selten einige Versteinerungen von Korallen, vielleicht auch Nummuliten einschließt. Endlich bei Natheim hat man östlich Bohnerz-Mergel, und westlich dieselben gelblich-röthlichen Mergel mit unförmigen, der Meulière ähnlichen, weißlichen und gelblichen Kieselkalk-Knauern, die von Korallen, Madreporiten u. s. w. wimmeln. Jenes Lager enthält die *Neritites grossus* und *N. cancellatus* STAHL, und erinnerte mich,

durch das Gestein und die Madreporen, an die sehr ähnliche unterste Kreide-, oder die schönen Sand-Lager im *Perigord* in *Frankreich*. Auf meiner Rückreise werde ich mich mit diesem Gegenstande weiter beschäftigen. Was ich bis jezt gesehen, bestätigt mich in der Meinung, daß jene letzteren Bohnerz-Mergel zwischen dem Jurakalke und der Kreide ihre Stelle einnehmen dürften. Im Jurakalke selbst sah ich nie solche Lager, sondern nur höchst selten einzelne Eisen-haltige Kügelchen. Die bekannten röthlichen, Jurakalk-ähnlichen Stücke, mit Bohnerz eingesprengt, scheinen nur Knauern in den Bohnerz-Mergeln, oder unter ihnen gebildet zu haben. Jene sah ich in *Istrien* (*Albona*, *Fianona*), in der Jura-Kette, im südwestlichen *Frankreich* und in *Burgund*.

Ich sah mich veranlaßt, die Gegend von *Heidenheim* und *Steinheim*, so wie die Becken im *Riefs* zu besuchen. Im *Steinheimer* Süßwasser-Mergelsande suchte ich vergebens die *Helicites globositicus*, die, nach den Herren *STAHL* und *SCHÜBLER*, eine grössere Gattung, als *H. sylvestrinus* seyn soll. Im *Riefs* fand ich im *Wallersteiner* Hügel nur einen groben *Travertino*, oder theils porösen, theils dichten Kalktuff, der auch die größte Masse des *Goldberges* zwischen *Pfauenbach* und *Goldberg*, und der Süßwasserkalk bei *Nördlingen*, und südlich von *Oettingen* auszumachen scheint. In den untersten Theilen jener lokalen Ablagerung hatte ich doch die Freude im *Goldberg* die wohl gekannte

Paludinen - Schicht von *Steinheim* wieder zu finden. Die Schaale jener so sonderbar sich verändernden Paludinen ist aber verschwunden, und nur der Abdruck blieb zurück. Andere terziäre Ablagerungen scheinen auch in diesem flachen Becken im *Riefs* vorzukommen, denn bei *Herkheim* steht ein Jura-kalk - Konglomerat an, und oberhalb *Wendlingen* kommt der obere terziäre Baierische, gelbe und braune eisenschüssige Sand vor. Zwischen *Solenhofen* und *Eichstätt*, eine Stunde vom ersten Orte, findet sich auch ein grober quarziger Sand, den Hr. v. Buch zum Lias - Sandsteine zu rechnen geneigt scheint.

Im südöstlichen *Baiern* sah ich nur oberen terziären Sand und Mergel, gegen das *Passauer Urgebirge* aber erhebt sich der blaue thonige und Glimmer-führende Mergel unter dem Sande. Einen lehrreichen Durchschnitt gewährt die Gegend um *Griesbach*, wo der blaugraue Mergel von gelblichem, sandigem Mergel und terziärem Sande mit vielen Urgebirg - Geröllern bedeckt ist. Jene Reihenfolge von terziären Lagern bildet das ganze Land bis weit in *Oesterreich* hinein, bis an den ehemaligen eugen terziären Kanal zwischen dem Weißsteine von *St. Leonhard* und *Soofs*, und dem Flöz - Alpen - Sandsteine von *Kulb* in *Unter - Oesterreich*. Der blaue Mergel wird nur sandiger, und führt unter dem Namen Schier, hin und wieder, einige Versteinerungen, wie *Cardium* u. s. w. Zwischen *Ens* und *Strenzberg* sah ich darin Spuren von Pflanzen - Ab-

drücken, und bei *Mölk* kommen unter dem Sande im Thone schwarze Alaun-haltige und Braunkohlen-führende Lager mit einem Gemenge von Süß- und Seewasser-Muscheln vor. Bei *Pielach* sah ich namentlich kleine Austern, ähnlich der *Ostracites flabellula*, zwei *Cerithium*-Arten, ein *Cardium*, Anodonten, Planorben, Paludinen, Melanopsiden und einen Süßwasser-*Mytilus*. Letztere stets in der Kohlen-Schicht. Dasselbe Lager ist bei *Mazleinsdorf* und *Klein-Pochlarn* bekannt. Der oberste Sand und gelbe Mergel führt aber in *Baiern* (*Pfarrkirchen*, *Griesbach*, *Ortenburg* u. s. w.) unförmige, mannichmal bedeutend große Knauern von einem kieseligen Quarz-Konglomerate, das meistens nur Quarz-Geschiebe enthält, und wenn es feinkörnig, einem Transizions-Sandsteine ähnelt. In *Ober-Oesterreich* sah ich noch Spuren davon in der Umgegend von *Baierbach*.

Ich war sehr überrascht, bei *Ortenburg* noch Jurakalk zu finden. Er kommt unter dem quarzigen gelben Sande mit Geröllen und den eisenschüssigen Konglomerat-Knauern bei *Seldenau* zum Vorschein, und scheint sich da bis in die Nähe von *Vilshofen* zu erstrecken. Er ist gelblich- oder weißlichgrau und führt Belemniten, Austern, Pecten, Terebrateln, viele Ammoniten und ganze Schichten von Korallen, die mich an den Jurakalk von *Tercis* bei *Dax* und von *Ogenne* im südwestlichen *Frankreich* erinnerten. Bei *Vilshofen* wird er mehr kieselig, und soll Hornsteine führen.

Im *Wiener* Becken war die, von Hrn. PARTSCH mir gütigst mitgetheilte, Thatsache, daß der Tegel oder blaue Subapenninen-Thon unter, und nicht über dem Korallen- und Nummulitenkalke und dem Konglomerate liege, höchst auffallend. Ich beeilte mich selbst zu prüfen, und fand wirklich hinter *Brunn* bei *Fischau*, unter dem Konglomerate, den Lehm und den blauen Thon mit *Cardium* und andern Fossilien; später beobachtete ich dieselbe Auflagerung etwas nördlicher in einer Schlucht, und endlich zwischen *Ober-* und *Unter-Piesting* scheint an zwei Punkten der Tegel auch in einem tieferen Niveau und unter denselben, wenig geneigten Konglomerat-Lagern. Nach diesen Beobachtungen, bestärkt durch die Lagerungs-Verhältnisse der zwei Korallenkalk-Züge im *Leitha*-Gebirge zwischen drei Zügen von Tegel, muß ich, wie Hr. PARTSCH, meine Meinung ändern, und im *Wiener* Becken den Tegel oder blauen Thon mit Braunkohlen und Selenit u. s. w. unter die Konglomerate und Korallen- und Nummulitenkalke setzen. Die Französischen Geognosten hätten dann richtig, nur durch die Fossilien, das Alter der isolirten Parthieen desselben Kalkes in der *Manche* und *Loire inferieure* bestimmt.

Ueber dem Nummulitenkalke kommen hier einige Thon-Lager mit Selenit vor, die auch in *Loretto* mit den obersten Schichten des Kalkes, und in *Fischau* mit den untersten abwechseln. Endlich darüber der Sand mit oberem terziärem Kalke und mit Geröllen, seltener auch Süßwasserkalk. Hin und wieder schei-

nen über dem Thone sehr reiche Petrefakten-Mergel-Lager vorzukommen, wie bei *Nikolsburg* zwischen dem *Porzteich* und *Steinabrunn*, und vorzüglich bei *Enzersfeld* in den Weingärten gegen *Hirtenberg*. Diese Lokalität ist das *Grignon* von *Wien*, und ich hatte die Freude hier viel Schönes, den *Bordeauxer* Fossilien Aehnliches, zu finden. Hr. C. PREVOST wohnte und sammelte dort und bei *Baden*. Die Gegend von *Pfaffstetten* und *Grinzing*, so wie die Sande bei *Nexing*, *Kohlenbrunn*, *Traunfeld*, *Wolfpassing*, nördlich von *Wien*, sind auch sehr reich.

Im Tegel bei *Baden* fand ich diesmal eine *Corbula*, eine lange *Vaginella* und eine mikroskopische Muschel, die den Miliolithen zur Seite steht.

Bei *St. Veit* wurde mir die Bestätigung der Behauptung von STÜTZ und PARTSCH: daß der *Wiener* Sandstein Ammoniten enthalte. Zwei ziemlich große, und Jura-Ammoniten ähnliche, erscheinen da im mergeligen Sandsteine mit Belemniten, Enkriniten und einer zweischaaligen, den Mytiloiden oder Posidonien nahestehende, Muschel. Letztere, mit einer kleineren zweischaaligen Muschel, bildet einzelne Lager. Jene Merkwürdigkeit des Fucoiden-führenden Sandsteines von *Wien* würde ihn, zoologisch seinem Alter nach, vorläufig ins Jura-Gebiet versetzen; jedoch dürften weitere Beobachtungen abzuwarten seyn, um es vorzüglich ins Reine zu bringen, ob Hr. KEFERSTEIN Recht, oder, wie ich glaube, Unrecht hat, ihm unter dem ganzen

Alpen-Zuge seine Stelle anzuweisen. In allen Fällen scheint er mir von dem Muscheln-reichen, hin und wieder in der Mitte des Alpenkalkes, oder selbst unterhalb dieser Felsart bekannt gewordenen, Sandsteine mineralogisch und zoologisch verschieden. Letzterer führt namentlich oft Bruchstücke von Alpenkalken, die im *Wiener* Sandsteine fehlen, *Fucoiden* fehlen ihm dagegen an den meisten Orten, wie bei *Piesting*, an der *Wand*, in der *Gams* u. s. w. Bei *Piesting*, wie an andern Stellen in den *Alpen*, findet man darin außer den, durch die Herren *PARTSCH* und *KEFERSTEIN*, und durch mich bekannt gemachten, *Petrefakten*, auch die *Cyclolithen*, *Ampullarien*, *Cerithien*, *Cardien*, viele *Madreporen*, *Meandrinen*, *Astreen* u. s. w., die so häufig in der *Gosau*, und überhaupt in dem *Ober-Oesterreichischen Alpen-Sandsteine* vorkommen. Diese Entdeckung wurde durch die Herren *PARTSCH* und Prof. *Hess von Hütteldorf* gemacht, letzterer zeigte mir viele *Ammoniten* und *Fucoiden* aus dem *Wiener Sandsteine*.

Alle jene Fossilien sind aber dem *Wiener Sandsteine* fremd, selbst die *Ammoniten* scheinen zu andern Arten zu gehören, so, daß beide Sandsteine, wenn auch in möglichst gleicher Lage, dennoch höchst verschiedene Ablagerungen ausmachen müssen. Endlich scheint der Alpenkalk, wie gesagt, oft selbst Sandstein-Stöcke zu umschließen, die dem *Wiener Sandsteine* ähnlich sind, wie bei den Salz-Bergwerken zu *Hallein*, zu *Annaberg*, zu

Berniz, und von der andern Seite glauben wir, Hr. PARTSCH und ich, eine deutliche Auflagerung des *Wiener Sandsteines*, und selbst einen Uebergang des einen in den andern, eine Stunde oberhalb *Baden*, auf dem Wege nach *Heiligenkreuz*, annehmen zu müssen. Bei *Gieshübel*, oberhalb *Modling* bei *Wien*, ist wieder eine solche scheinbare Auflagerung; in *Baiern*, zwischen *Inzell* und *Sidelsdorf*, glaube ich auch die letzten sehr geneigten Rauchwacken-Schichten mit Mergel-Sandstein im tiefen *Traun-Bache* beobachtet zu haben. Kurz ich nehme Sandstein-Lager im Alpenkalke, Mäscheln-reichen Sandstein unter Alpen-Kreidekalk an der *Wand* und anderswo an, aber ich trenne davon den *Wiener Sandstein*, bis ich an mehreren Punkten seine wahre Stelle gründlicher erforscht haben werde.

Hr. Graf MÜNSTER schreibt mir Folgendes, und ich glaube, daß ich es nicht besser, als in Ihrer schätzbaren Zeitschrift bekannt machen kann.

Im nordöstlichen *Baiern* liegt unmittelbar auf dem bunten Sandsteine, oder auf dem groben Feldspath-haltigen oberen Keuper-Sandsteine der Liaskalk mit *Gryphaea gigas* und *cymbium* SCHLOTH., dann folgen in mancherlei Abwechselungen die verschiedenen Schichten von Lias-Mergel mit schwachen Kalk-Schichten, in denen unten *Ammonites annulatus* SCHLOTH. mit *Belemnites acuaris* SCHLOTH., höher aber die vielen andern Ammoniten und Belemniten vorherrschen. Auf diesem Schiefer ruht der Lias-Sandstein, den man

noch zur Lias - Formazion rechnen muss, weil er in den obersten eisenschüssigen Lagen mehrere charakteristische Versteinerungen des Lias - Mergels, wie *Belemnites paxillosus*, *Ammonites costulatus* und *radiatus* SCHLOTH., und zwei niedliche kleine, noch nicht beschriebene, Pectiniten - Arten zeigt. Der eine Pectinit, vorläufig *paradoxus* genannt, hat oben eine feine konzentrische Quer-Streifung, und unten fünf bis sieben scharfe lange Rippen, der andere oben eine haarförmige feine Streifung, und unten fünf bis sieben Rippen. Beide Pectiniten kommen in *Baiern* und *Württemberg* häufig in den Lias-Mergeln, und eben so häufig in der eisenschüssigen Schicht des Lias-Sandsteines vor, die Schaafe ist aber so dünn, dass gute Exemplare selten zu erhalten sind. Auf diesen Sandstein folgt der oolithische Thon-Eisenstein, oder der untere Oolith der Engländer.

In *Baiern* wird der Liaskalk nicht durch *Gryphaea arcuata* LAM., oder *cymbium* SCHLOTH., sondern durch *Gryphites gigas* SCHLOTH. charakterisirt. Lezteres Fossil findet man überall mit seinen vielen Spielarten, und *Gryphaea arcuata* LAM., oder *incurva* Sow. kommt nur als Ausnahme und grosse Seltenheit vor. Dagegen ist im ganzen *Württemberg* der entgegengesetzte Fall, überall ist namentlich die *Gryphaea arcuata* LAM. häufig, und die *Gryphaea gigas* SCHLOTH. war bis ganz kürzlich nie in jenem Lande gefunden worden. Doch meldet jetzt Hr. Prof. SCHÜBLER, dass Hr. Dr. HARTMANN in
Göp-

Göppingen ein Exemplar aus der Gegend von Boll bekommen hat.

Im Katalog der Württembergischen Petrefakten hat man, nach SCHÜBLER, unrichtig eine *Gryphaea gigas* im Jurakalke aufgeführt, denn die vermeinte Versteinerung ist nicht eine *Gryphaea*, sondern *Ostracites gryphoides* SCHLOTH., eine wohlbekannte Muschel der Molasse, sowohl bei Hüttlingen am Lochenberg im Kanton Bern, als in Württemberg bei Niederstozingen. Jene große Muschel, mit *Ostrea Jacobaea* und von Lepaditen bedeckten *O. eduliformis* wird in letzterem Orte ausgepflügt, und kommt auch so zufällig auf Jurakalk zu liegen *.

* So weit Hr. Graf MÜNSTER und Hr. Prof. SCHÜBLER, ich möchte hinzufügen, daß nicht nur SOWERBY die *Gryphaea gigas* SCHLOTH. abgebildet hat, sondern daß auch, nach deutlichen Exemplaren der *Gryphaea cymbium* LAMARCK's zu urtheilen, letztere nur eine kleinere Spielart der ersteren seyn könnte; wenn dies der Fall, so würde es sich fragen, ob in Baiern der wahre unterste Lias, anderswo durch *Gryphaea arcuata* LAM., oder *cymbium* SCHLOTH. charakterisirt, dennoch vorhanden wäre, obgleich er nur die *Gryphaea gigas* SCHLOTH., oder *cymbium* LAM. führt, oder ob man in jenem Lande nur oberen Lias annehmen muß, weil in Frankreich und England die *Gryphaea cymbium* LAM. nur den oberen Theil des Lias charakterisirt.

A. B.

Die am meisten charakteristische Versteinerung, in der untersten Lias-Mergel-Schicht, ist in *Baiern* *Ammonites costatus* SCHLOTH., nur selten finden sich daselbst der *Ammonites amaltheus* SCHLOTH., während es in *Württemberg* der umgekehrte Fall ist; dort ist in der untersten Schicht *Ammonites amaltheus* charakteristisch, der *Ammonites costatus* aber sehr selten.

Der eisenschüssige Sandstein in *Württemberg* mit dem darauf liegenden oolithischen Thon-Eisensteine, aus welchem v. OEYNHAUSEN und DECHEN eine besondere Formazion machen, gehört zu zwei Formationen; in *Baiern*, vorzüglich bei *Lichtenfels*, *Thurnau*, *Rabenstein*, *Gräfenberg*, *Auerbach*, *Bergen bei Weissenburg* u. s. w., läßt sich kaum mehr daran zweifeln. Der eisenschüssige Sandstein auf dem weissen Lias-Sandsteine enthält, wie gesagt, die Lias-Petrefakten, dagegen der oolithische Thon-Eisenstein fast die nämlichen, wie die unteren Oolithe *Englands*, von welchen ein großer Theil, vorzüglich aus den oberen Schichten, theils identisch, theils analog im Jurakalke vorkommen. Nordöstlich vom Jurakalk-Zuge, zwischen *Lichtenfels* und *Auerbach*, zieht sich eine Hügel-Reihe von Keuper-Sandstein, welche zum Theil mit der Lias-Formazion bedeckt ist; auf den höchsten Kuppen findet sich der weisse Lias-Sandstein, und über demselben der Eisen-Sandstein; der oolithische Thon-Eisenstein fehlt dort ganz, wie dieses sehr deutlich am *Petersberge bei Culmbach*, am *Sophienberg bei*

Baireuth u. s. w. beobachtet werden kann. Innerhalb der Grenzen des Jura-Zuges, und zwar unmittelbar unter dem dichten Jurakalke und über dem eisenschüssigen Sandsteine zeigt sich aber der oolithische Thon-Eisenstein sehr häufig, und bildet zwei Lagen, von welchen die obere sehr wenig Eisen enthält und reich an kleinen Ammoniten mit Goldglanz ist, unter denen auch der herzförmige *Scaphites refractus* vorkommt. Vorzüglich charakteristisch für dieses Lager ist der *Belemnites canaliculatus* SCHLOTH. In dem zweiten Lager sind besonders *Ostrea cristagalli* (SCHLOTH.), *O. pectiniformis* (SCHLOTH.), oder *Lima proboscidea* (Sow.), und vorzüglich Belemniten-Arten charakteristisch.

Zu Banz bei Lichtenfels sind in diesem Jahre wieder einige, besonders gut erhaltene, Ichthyosauren im Liasschiefer gefunden worden, die alle bisher vorgekommene Exemplare an Vollständigkeit und Schönheit übertreffen. Bei einem Exemplare läßt sich der Kopf frei aus dem Schiefer nehmen, und zeigt alle noch fest sizzende Zähne.

In den obersten Schichten der Jurakalk-Formation bei Kelheim habe ich in dem verwitterten Hornsteine, welcher dort den Flöz-Dolomit ersetzt, eine sehr große Art *Diceras* gefunden, die jedoch vom *D. arietina* LAM. wenig verschieden zu seyn scheint. In dem Schiefer von Solenhofen, Eichstädt und Kelheim kommt nicht nur eine Meer-Schildkröte vom Genus *Chelonia*, sondern auch eine Fluß-Schildkröte, und zwar vom Genus *Eu-*

risternum vor, welches WAGLER von der Gattung *Emys* getrennt hat. Meine Sammlung besitzt davon ein vollständiges Exemplar.

Im Muschelkalke von *Baireuth* kommen ausser den riesenmäßigen Schildkröten, die auch im Muschelkalke von *Lüneville* gefunden sind, noch fünf bis sechs Arten Saurier vor, unter denen zwei bis drei Arten Plesiosauren sind. Eine Art muß nach den, in meiner Sammlung befindlichen, Knochen und grossen Zähnen von ungeheurer Grösse gewesen seyn. Das Bruchstück eines vorderen Zahnes ist über 6 Zoll lang, der vollständige Zahn muß fast 9 Zoll lang gewesen seyn.

Die *Gryphaea spirata* SCHLOTH., oder *columba* LAM., kommt in *Baiern* nie in der Jura-Formation, oder gar darunter vor, sondern sie ist auch hier die vorzüglichste und am meisten charakteristische Versteinerung der untersten Lager der Kreide-Formation. Bei *Bodenwehr*, *Regensburg* u. s. w. erscheint sie im grünen Sande und Sand-Mergel über dem Dolomite des Jurakalkes, eben so, wie in ganz *Böhmen* und *Sachsen*, im grünen Sande oder Quader-Sandsteine und in der groben Kreide oder Plänerkalk über dem Sandsteine sehr häufig. Hin und wieder kommen in *Böhmen* kleine Hippuriten mit dieser *Gryphaea* vor *.

* Diese Mittheilung des Herrn Grafen v. Münster scheint höchst wichtig; Erstens hat man in der *Gryphaea columba* eine, für die unterste Kreide eben so charakte-

In den unteren Lagen der terziären Formazio-
nen *Westphalens* kommen mit der *Terebratula*

ristische, Versteinerung, als die *Gryphaea arcuata* und *cymbium* LAM. es für den Lias seyn werden; in Eng-
land, am Harze, am Ufer des baltischen Meeres, in
ganz Frankreich (*Picardie*, *Chatellerault*, *Le Mans*,
St. Colombe bei *St. Sever* u. s. w.) und bei *Nizza*
führt der grüne Sand oder der Kreide-Mergel jene
Gryphaea columba, die nur bei *Castelgomberto* im *Vi-*
centinischen unter zweideutigen geognostischen Ver-
hältnissen vorkommt. Sie liegt da, mit *Plagiostoma*
spinosa, in einem blaulichen Thon-Mergel, in einem
Thale, dessen Abhänge aus abwechselnden Lagern von
terziärem Nummulitenkalk und Muscheln-führenden
Basalt-Konglomeraten bestehen. Da ähnliche Thon-
Mergel im grünen Sande hinter *Schio* wirklich vor-
kommen, so könnte es doch möglich seyn, daß die
ähnlichen Schichten bei *Castelgomberto* nur den Grob-
kalk unterteufen, und ihm nicht eingelagert sind; übr-
igens sieht man die Berührungsflächen des Kalkes mit
dem Thone nicht. Da man die Wichtigkeit jenes Fossils
kannte, so hätte man es gern in dem, zum grünen
Sande gerechneten, Alpen-Gebirge wieder gesehen, um
die Gegenwart dieser so jungen Bildung in den nördli-
chen *Alpen* außer Zweifel zu setzen. Jetzt meldet
mir Hr. Hofrath KEFERSTEIN, daß er wirklich Bruch-
stücke jener *Gryphaea* in den, den Alpenkalk unterteu-
fenden, *Gosauer Sandstein-Mergeln* beobachtet zu ha-

grandis (BLUMENB.), *Terebratula gigantea* SCHLOTH.,
Terebratula ampulla (BROCCHI), mit mehreren Echi-

ben glaubt, und Hr. LILL v. LILIENBACH beschreibt in derselben Gegend Gryphiten - Lager, die er aber — hofentlich nach genauerer Prüfung — zur *Gryphaea arcuata* rechnet. Doch möchte ich eher an einen Irrthum glauben, denn mehrere der *Gosauer* Petrefakten, vorzüglich die großen Tornatellen (*T. Lamarkii* nach KEFERSTEIN) kommen, nach Hrn. PARTSCH's höchst merkwürdigen Beobachtungen, mit den gewöhnlichen kleinen Kreide - Austern, mit Pecten u. s. w., mit der *Gryphaea columba* BRÖT. in Siebenbürgen bei Gradistye unfern Saszvarosh, zwischen Hermannstadt und Kronstadt, vor. Nun fragt sich, ob Hr. LILL v. LILIENBACH diese *Gryphaea* wohl mit der *arcuata* ebenso wohl in den Karpathen, als in dem *Gosau*-Thale verwechselt haben kann? Eine solche Thatsache würde uns wirklich bestimmen, in den Oesterreichischen Alpen eben so viel Kreide - Gebirge, als in Savoyen und in der Schweiz zu erkennen, denn neuerdings hatte ich Gelegenheit, an der Wand bei Wien - Neustadt, scheinbar unter dem Alpenkalke jenes Gebirges, dieselben Sandsteine und Konglomerate nicht nur mit denselben Tornatellen - Schichten, sondern auch mit *Inoceramen*, Lituoliten, Kreide - Trigonien (*T. costata*) und Echiniten, so wie mit Nummuliten und Sphäroliten und Hippuriten - Kalk - Lager zu sehen.

A. B.

niten und drei Korallen, Ueberreste von Seehunden vor, von welchen bekanntlich bisher nur einige kleine Knochen-Trümmer fossil gefunden sind. In meiner Sammlung sind drei Zähne von einem Seehunde mit äusseren Ohren (*Otaria*), und drei Zähne von einem Seehunde ohne äussere Ohren (*Phoca*); auf einem sitzt ein *Balanus stellaris* (BROCCHI).

Im terziären Muschelsande von *Castelarcuato* kommt eine kleine Versteinerung vor, die fast aussieht, wie ein sehr gekrümmtes *Dentalium eburneum*, aber nach dem engen Ende Kammern hat, wie eine *Spirula* *.

Da mein Kabinet ganz geognostisch geordnet ist, so werden folgende Angaben nicht ohne Interesse für Geognosten seyn.

Aus der Uebergangs-Formazion besitze ich über 560 Arten. Ich habe jedoch zu dieser Formazion noch einige Schichten der bisher für ältere Flöz-Formazion gerechneten Gebirgsarten genommen, da, in zoologischer Hinsicht, sie nicht wohl davon getrennt werden können; denn so wie der ältere Uebergangskalk und die dazu gehörigen andern Lagen sich durch die vielen Orthozeratiten und Planuliten (PARKINSON) auszeichnen, so charakterisiren den jüngeren Bergkalk (*mountain limestone*) die vielen Arten *Productus*, *Spirifer* und *Crinoideen*, welche

* Wohl nur äussere Einschnürungen, keine innere Kammern? — dann ist es *Dentalium bulbosum* BRONN.

sämmtlich auch in dem sogenannten Zechsteine und dem dazu gehörigen älteren Dolomite (*Liebenstein*) vorkommen; worüber ich mir vorbehalte eine ausführliche Abhandlung zu liefern.

Aus dem Muschelkalke habe ich über 80 Arten Versteinerungen, aus dem Lias 320 Arten, aus der Jura-Formazion mit dem unteren Oolithe 814 Arten, aus der Kreide-Formazion 552 Arten, aus der terziären Formazion 1670 Arten, und über 100 Arten, deren Formazion nicht genau bestimmt ist.

Von fossilen Cephalopoden besitze ich: an Cryptodibranchen 21, an Siphoniferen 315, und an Foraminiferen 350 Arten. An Crustaceen habe ich 95 Arten.

Die fossilen Arten von Cythereen (MÜLLER, LATREILLE) meiner Sammlung bestehen in 14 Arten aus der terziären Formazion; von welchen zwei Arten auch in der Kreide (*Glaucanie crayeuse*) vorkommen, und in acht Arten aus dem Bergkalke (*mountain limestone*), von letzteren scheint die eine Art die nämliche zu seyn, welche Hr. HISINGER in der geognostischen Beschreibung der Insel Gothland unter den Versteinerungen des Uebergangskalkes als eine zweischalige Muscheln-Art erwähnt, die viele Analogieen mit *Cypris* und *Mytilus* (*Modiola*) hat; welches jedoch in FÉRUSAC's *Bullet. des Sciences naturelles*; Nro. 5, Mai, 1828; p. 51 bezweifelt wird. Ich habe diese Art *Cytherea Hisingeri* genannt. Meine Sammlung zählt über 4000 Arten in mehr als

24000 Exemplaren, von welchen jedoch nur sehr wenige Ausländer sind; höchstens der zehnte Theil; das Neue darunter wird, nach und nach, in dem GOLDFUSSISCHEN Werke erscheinen (Graf MÜNSTER).

Kennen Sie die älteren *Schwarzwälder* Sandsteine bei *Waldshut* mit Drusen von Kalkspath und Flußspath? Ich möchte Petrefaktologen auf die wahrscheinlich Muschelkalk- und Muschelnreiche Ablagerung in den *Tyroler Süd-Alpen* am *Buckebērg* bei *Buchenstein*, im obersten Theile des *Cordevole*-Thales oberhalb *Agordo* aufmerksam machen, die Fossilien daher sind sehr schön und mannichfaltig; sie ähneln denjenigen von *Raibēl*.

A Boué.

M i s z e l l e n.

Ueber die große Höhle von Boobon in dem *Cosyah*-Gebirge schrieb DUVAUCEL (BREWSTER, *Edinb. Journ. of Sc.*; July, 1828: p. 51). Diese Grotte, allem Anscheine nach durch Wasser ausgeweitet, übertrifft sämtliche bekannte Höhlungen an Grösse. Der Eingang zu derselben führt durch Sekundär-Gesteine. Ihr Inneres ist Gerölle-artig, an kolossalen Stalaktiten findet man sie sehr reich. Die Höhe der Höhle beträgt, auf eine Strecke von etwa 4 Meilen, ungefähr 15 F., ihre Breite misst 20 bis 25 F.; stellenweise trifft man tiefe Abgründe, die zu andern Höhlungen führen.

J. KINO theilte Beobachtungen mit über die Geognosie von *New South Wales*. (*Ibid.*, p. 117.) Um *Sydney*, und auf eine Entfernung von wenigstens 60 Meilen zu beiden Seiten, längs der Meeresküste, herrscht, wie es scheint, die Kohlen-Formazion. Die Felsarten, hin und wieder sehr hoch ansteigend, bestehen aus deutlich geschichteten Sandsteinen und aus andern, die Kohlen

gewöhnlich begleitenden Gebilden. An der Westküste von *Neu-Holland*, in der Gegend der *Swan River*, findet man, nach Handstücken zu urtheilen, vorzüglich Granit, Hornblende-Gesteine, Urkalk u. s. w., und einen Sandstein, der sehr neuen Ursprunges scheint.

Eine Schilderung der geognostischen Beschaffenheit des Beckens und der Gegend von *Narbonne* im *Aude-Departement* lieferte *TOURNAL*. (*Ann. des Sc. nat.*; XV, 19.) Die sekundären Gebirge *de la Clape*, aus Lias und aus Flöz-Sandstein mit Braunkohlen bestehend, umgrenzen das Becken von *Narbonne* gegen SO., und scheiden dasselbe vom Meere. Auch gegen SW. erheben sich, den *Corbières* verbunden, sekundäre Berge. Im NW. wird das Becken durch die gleichnamigen Formationen von *Bize* umschlossen, welche mit dem Transizions-Gebiete der *Montagne noire* zusammentreffen. Im NO. endlich begrenzen die terziären Gebilde von *Nissan* das Becken.

Erstes Süßwasser-Gebilde. Die Reihe terziärer Ablagerungen beginnt mit einem mächtigen Süßwasser-Gebilde, bezeichnet durch brennbare Substanzen, welche eine große Menge fossiler Muscheln enthalten, und so nach keinen Zweifel darüber lassen, daß ihr Absatz aus süßen Wassern erfolgt sey. Diese Gebilde haben ihren Stellvertreter in mehreren Gegenden von *Frankreich*, so am *Soissons*, bei *Paris*, zu *Montpellier*, in verschiedenen Orten der *Provence*, zu *Saint-Paulet* unfern *Pont-Saint-Esprit*, zu *Cessonon* bei *Béziers*, um *Bordeaux* u. s. w.

Allein kann man es als außer Zweifel ansehen, daß die verschiedenen Systeme von Schichten, welche, an allen jenen Orten, die Formazion ausmachen, sich unter den nämlichen Lagerungs-Beziehungen finden, und genau von demselben Alter sind, wie diese mehrere Schriftsteller versichern?

Das Kohlen-Gebilde von *La Caunette*, zwischen *Saint-Pons* und *Narbonne*, zeigt, aus der Tiefe nach dem Tage, folgende Lagen:

1. Weißlicher Kalkstein, nach den organischen Resten, welche er enthält, zu urtheilen, der großen oolithischen Formazion angehörig.
2. Plastischer Thon, schieferig, etwas bituminös, führt Eisenkies und dichtes Eisenoxyd, auch Gypsspath.
3. Verhärteter Thon, wechselnd mit bituminösen Schiefern, ganz erfüllt von Süßwasser-Muscheln, unter denen die Geschlechter *Unio*, *Planorbis*, *Anodonta*, *Lymnaeus* und *Melanopsis* vorherrschen.
4. Grauer Kalk, wenig mächtig, voll von Planorben, Lymnäen, u. s. w.
5. Braunkohlen, eine Bau-würdige Schicht, zum Theil untermengt mit sehr plattgedrückten Süßwasser-Muscheln.
6. Verhärteter plastischer Thon, bituminös, sehr Kiesreich.
7. Braunkohlen mit Süßwasser-Muscheln gemengt.
8. Thonig-bituminöse Schiefer, Süßwasser-Muscheln führend, deren Geschlechter sich nicht erkennen lassen.
9. Mehrere, wenig entwickelte, parallele Lagen von kalkig-bituminösen Schiefern.

10. Quarziger Sandstein, Glimmer-reich, blaulich, ungefähr $1\frac{1}{2}$ Meter mächtig.
11. Blaulicher Kalk, ohne Petrefakten, wechselnd mit quarzigem Sandsteine und einige geringmächtige Kohlen-Streifen enthaltend.
12. Kalkiges Trümmer-Gestein.
13. Sandstein, wie 10.
14. Verhärteter plastischer Thon, bituminös, wechselt mit mergeligem Kalke, und umschließt einige kleine Kohlen-Streifen; Süßwasser-Muscheln sind stets vorhanden.

Alle diese Lagen sieht man gleichförmig über einander ihre Stelle einnehmen; Unterbrechungen durch Rücken und Wechseln ähnliche Erscheinungen sind nicht selten, auch bemerkt man Windungen und Biegungen, als Beweise, daß das Flüssige, welches diese Absätze geliefert, in großer Bewegung gewesen, und daß, während des Ueberganges zum festen Zustande, oder nach der Festwerdung, noch Störungen durch gewaltsame Ereignisse verursacht worden. — Die vormalig im Bau gewesenen Kohlen-Lagen zu *Bize* lassen, mit sehr weniger Ausnahme, die nämliche Schichtenfolge beobachten, und dieselben Versteinerungen.

Um *Narbonne* gibt es übrigens nicht viele Felsarten, welche dem ersten tertiären Süßwasser-Gebilde beigezählt werden können; es scheinen übrigens die unteren Bänke der Gyps-Formazion von *Malvezi*, und des bituminösen Thones von *Fleury* unfern *la Clape* in ungemein naher Beziehung damit zu stehen.

Zweites Süßwasser-Gebilde. Diese Ablagerung, im höchsten Grade der Gyps-Formazion von *Paris*

und von *Aix* in *Provence* analog, hat das Becken von *Narbonne* fast gänzlich erfüllt: wir werden später sehen, daß die meerischen Gebiete im Allgemeinen nur die höchsten Stellen der Hügel einnehmen. Vier Haupt-Systeme von Schichten machen diese Formation aus. Das unterste, nur aus Mergel und Gyps bestehend, hat beinahe keine fossilen Reste aufzuweisen. (Einige unbestimmbare Pflanzen-Ueberbleibsel sollen indessen, nach *LEUPROT*, darinnen vorkommen.) Die günstigsten Oertlichkeiten zur Erforschung des Gebietes sind *Malvezi* und *Védilhan*; so ist unter andern ein künstlicher Durchschnitt vorhanden von wenigstens 70' Höhe, wo man einen Theil der Schichten in gleichförmiger Ordnung, und unter 6° nach O. fallend, sieht, während die andere Hälfte der Schichten zahllose Umstürzungen wahrnehmen läßt. Die Folge ist nachstehende:

1. Verhärteter bituminöser Thon, Schwefel-haltig.
2. Mergeliger Gyps; durch Luft-Einwirkung beschlägt sich derselbe mit Glaubersalz.
3. Blauer kalkiger Thon.
4. Grauer, blätteriger, thoniger Mergel, hin und wieder Gypspath-Krystalle umschließend.
5. Mergeliger Faser-Gyps.
6. Gelber Mergel und regellos krystallisirter Gypspath, im Wechsel mit einander.
7. Blauer kalkiger Thon, durchdrungen von zersetzten Eisenerzen, und beim Luft-Zutritt mit Eisen-Vitriol sich beschlagend.
8. Gelber, thoniger Mergel (wie 4.).

Alle diese Lagen entwickeln beim Hammerschlag einen sehr starken Geruch nach geschwefeltem Wasserstoff-Gas.

Nach diesem Gyps-Gebilde, aber in einiger Weite, scheint sich ein Süßwasser-Mergel abgesetzt zu haben, der besonders reich ist an Pflanzen-Resten. Auch einige Fische aus dem Geschlechte *Cyprinus*, und verschiedene Steinkerne zweischaliger Muscheln kommen darin vor.

Ueber dieser nicht sehr entwickelten Ablagerung sieht man ein drittes Schichten-System, welches an mehreren Stellen des Beckens von *Narbonne* seine Repräsentanten hat. Nachstehendes sind die vorzüglichsten Fundorte. Bei *Armissan* scheint dasselbe unmittelbar die Mergel zu bedecken, welche für sich allein das ganze zweite System ausmachen. Der Kalk von *Armissan*, weiß gefärbt, dürfte auf den oberen Lias-Schichten ruhen; man findet ihn auf einem kleinen Hügel abgesetzt, der aus O. nach W. sich erstreckt. Er erscheint in schieferigen Massen, dem Schichten-Falle parallel getheilt, und kann leicht mit dem oolithischen Kalke verwechselt werden; allein eine genauere Untersuchung läßt erkennen, daß derselbe den Süßwasser-Mergeln von *Armissan* aufgelagert ist, und daß Planorben, Lymnäen, ferner *Physa* und *Melanopsis* darin enthalten sind. Auch die gewundenen, mit Erde erfüllten, Höhlungen, so bezeichnend für gewisse Süßwasserkalke, werden nicht vermißt. Denselben Kalk trifft man zu *Sigean*, zu *Pech de l'Agnèle*, *Ricardelle*, *Fleury*, *Selle*, *Moussan* und *Celeyran*. An mehreren der genannten Orte wechselt das Gestein mit kalkigem Thone, und geht so allmählich in das zunächst folgende, höchst einfache System über. — Die rothe, kalkig-thonige Ablagerung, welche das vierte

Glied der grossen Süßwasser-Formazion zusammengesetzt, ist in der Umgegend von *Narbonne* ganz allgemein verbreitet. Fossile Körper schliessen diese Thone nicht ein; sie verbinden sich, gegen die Tiefe, mit den Kalken des Süßwasser-Gebildes, und wechsellagern mit denselben; in den oberen Lagen aber sieht man sie einem meerischen Gebilde verbunden und mit Kalksteinen, reich an pelagischen Muscheln, wechseln. Um *Malvezi* bedecken sie unmittelbar die Gyps-Formazion. Der Thon findet sich im Gemenge mit Quarz-Rollstücken, und geht in ein thoniges Konglomerat über. Jenseit *Malvezi*, gegen *Védilhan* und *Moussan*, wechseln die Thone mit unlängbarem Süßwasserkalke, und gehen zu wiederholten Malen in einen zerreiblichen, thonigen Sandstein über. Bei *Moussan* sieht man den Thon wieder in mächtiger Entwicklung. Er setzt Hügel von einiger Höhe zusammen, deren oberer Theil aus Meereskalk besteht, welcher mit Thon wechselt. Um *Lésignan* enthalten die oberen Thon-Lagen große, vollkommen erhaltene, Austern; *Ostrea crassissima* und *canalis* sind die häufigsten.

Meerisches Gebilde. Um *Narbonne* sieht man fast stets den Sand und den Thon durch einen marinen Kalk überlagert; nicht selten wechselt derselbe auch mit jenem Gesteine. Bei *Creissel* läßt sich der Kalk gut beobachten. Zahlreiche Ueberbleibsel von Meeres-Muscheln, fast alle Steinkerne, charakterisiren diese Felsart. Am häufigsten kommen: *Pecten*, *Mytilus*, *Turritella*, *Ostrea*, *Balanus*, *Anomia*, *Cardium*, *Pyrula*, *Pectunculus*, *Cytherea*, *Corithium*, *Natica*, *Arca* und *Venericardia* vor. Auch Reste von Säugethieren und von Krustazeen trifft man darin.

Um

Um *Sainte-Lucie* hat sich der Kalk weit mehr entwickelt. Hier herrschen *Ostrea* und *Balanus* vor; auch *Scutella* wird getroffen. Der quarzige, meerische Kalk von *Marcignan* scheint dem Gesteine von *Moussan* und *Creifsel* verbunden, und in derselben geologischen Epoche abgesetzt. Um *Fleury (les Bugadelles)* tritt ebenfalls tertiärer Meereskalk auf. — An einigen nachbarlichen Orten von *Narbonne* ist die marinische Formation weniger einfach entwickelt. Bei *Vernède (Roco traucado)* besteht dieselbe aus drei Haupt-Schichten-Systemen, und ihre Lagerungs-Folge entspricht jener der Meeres-Formation von *Béziers*, *Pézenas* und *Montpellier*. Glimmeriger Sand, mitunter in wahren Sandstein übergehend, Meereskalk und blauer, kalkiger Thon wechseln mit einander, und umschliessen ungefähr die nämlichen Fossilien, wie bei *Creifsel*.

Süßwasser-Gebilde nach dem Zurücktritt der alten Meeres-Wasser abgesetzt. Sie bestehen aus kalkigem Mergel mit Quarz-Gestein (*silex moulière*), aus Kalktuff und aus Alluvionen. Das erste dieser Gebilde wurde nur bei *Roco traucado*, bei *la Vernède*, beobachtet. Es besteht aus einer sehr geneigten Schicht von Quarz-Gestein, etwa 1 bis 1 $\frac{1}{2}$ F. mächtig, welche unmittelbar auf dem Sandsteine der vorerwähnten Meeres-Formation gelagert ist. Das Quarz-Gestein zeigt sich ganz frei von fossilen Körpern, ist in der Regel blaulich gefärbt, und voller regellosen hohlen Räume, deren Inneres mit Bimsstein-ähnlichen weissen faserigen Kiesel-Substanzen erfüllt ist. Quarz-Krystalle und Chalzedon-Nieren, wie um *Paris*, kommen nicht darin vor. Mitunter findet man die Felsart

ganz durchdrungen von Gypsspath. Eine Ablagerung röthlichen, kalkigen Mergels, ungefähr 30 Meter mächtig, bedeckt das Quarz-Gestein. Sie enthält Faser-Gyps und Gypsspath, aber keine Versteinerungen. — Der Kalktuff wird unter andern bei *Bise* gefunden. Er ist sehr reich an überirndeten vegetabilischen Substanzen, ohne Ueberlagerung, und ruht auf der großen Oolith-Formazion. Der nämliche Kalk ist um *Ferrals* vorhanden, und enthält Blätter-Abdrücke und *Helix*. Er füllt die niederen Gründe der Thäler von *Lésignan*, *Ferrals* und *Fabresan*. Mitunter zeigt sich derselbe nur in sehr dünnen, zuweilen bloß einige Linien starken, Lagen unmittelbar unter der Dammerde, und über einem rothen, kalkigen Thone. Zuweilen wird das Gebilde durch einen kavernösen, krystallinischen Kalk bedeckt, dessen Höhlungen mit Planorben (*Pl. rotundatus* zunächst stehend) und mit Paludinen (ähnlich *P. obtusa*), so wie mit Lymnäen erfüllt sind. Alle fossilen Reste der Formazion lassen sich übrigens auf noch lebend vorhandene Gattungen zurückführen.

Die alten Alluvionen sind sehr entwickelt im Becken von *Narbonne*. Am *Rech de Beyret* bestehen die Rollstücke aus mergeligem Kalk, aus Greensand und Quarz; hin und wieder nimmt man auch einige abgerundete Trümmer von Diorit und Gneifs wahr, seltener von Glimmerschiefer. Das Ganze stellt sich als Ergebniss vieler allmählicher Absätze dar, welche scheinbar unter denselben Umständen, und durch die nämlichen Ursachen niedergelegt wurden, wie die neueren Alluvionen. Die Alluvial-Gebilde, welche die Grotten mit Gebeinen erfüllten, dürften bei weitem neueren Ursprunges seyn, und nicht aus so

weiter Ferne abstammen, wie die vorerwähnten. Feuerstein-Geschiebe kommen hin und wieder darin vor, und mitunter sieht man Knochen aller Art in größter Häufigkeit, untermengt mit Land-Muscheln.

Ueber die Entstehung und die chemische Beschaffenheit der Salzsoolen schrieb A. KÖLLER. (KASTNER, Archiv für die ges. Naturl.; XIII, 321.)

Am 23. Februar 1829 verspürte man in *Smyrna* zwei Erschütterungen des Bodens, von denen die eine sehr heftig war. Beide waren horizontal, und folgten der Richtung von N. nach S.

Der letzte Winter war auf *Island* so gelinde, daß man fast keinen Schnee und kein Eis zu Gesicht bekam. In der Nacht vom 21. auf den 22. Februar spürte man im ganzen *Süderlande* eine Erschütterung der Erde, die sich an den folgenden Tagen noch durch mehrere, jedoch geringere, Stöße wiederholten. In den bebauten, dem *Hekla* zunächst liegenden, Gegenden richtete das Erdbeben bedeutenden Schaden an.

Ueber die Versteinerungen aus dem feinkörnigen Thon-Eisensteine und dem grünen Sande am *Kressenberge* bei *Braunstein* in *Baiern* schrieb Graf v. MÜNSTER. (KEFERSTEIN, geognost. geolog.

Darstellung von Deutschland; VI, 93 ff.) Das aufgestellte Verzeichniß beweist den großen Reichthum der genannten Formazion an organischen Ueberresten. Von den namhaft gemachten 172 Arten wurden bis jezt nur 42 in den terziären Gebilden *Deutschlands*, *Englands*, *Frankreichs* und *Italiens* nachgewiesen, und gehören theilweise zu den charakteristischen Fossilien der Formazion. Nur drei Arten fanden sich, welche in den bekannten Kreide-Gebilden zum Vorschein kommen. Die übrigen 126 Arten sind theils neue, theils undeutliche, oder auch nicht bestimmte: größtentheils gehören sie jedoch zu solchen Gattungen, die in der Regel nur in terziären Formazionen getroffen werden. Von den eigentlichen Versteinerungen der Flöz-, und namentlich der Kreide-Formazion — den sogenannten *fossiles pélagiennes* — wie z. B. Ammoniten, Bakuliten, Hamiten, Skaphiten, Turriliten, Belemniten, Sphäroliten und Hippuriten, zeigen sich eben so wenig Spuren, wie von andern charakteristischen Versteinerungen der Kreide-Formazion, wie z. B. die vielen Arten *Inoceramus*, *Gryphaea*, *Columba* und *vesicularis*, *Pecten quadricostatus* und *quincostatus*, die vielen gestreiften Terebratuliten, *Spatangus coranguinum* u. s. w. Die einzigen Versteinerungen, welche, außer den vorbemerkten drei Arten, beim ersten Anblick mehr der Kreide, als der terziären Formazion anzugehören scheinen, sind die im Verzeichniß aufgeführten Arten: *Plagiostoma* und *Gryphaea*, da diese Gattungen bisher wenig in terziären Bildungen vorgekommen sind; allein bei näherer Prüfung zeigen sich die am *Kressenberge* gefundenen Exemplare nicht nur von den bekannten Arten der Kreide-Formazion sehr verschieden, sondern es finden

sich auch in andern terziären Gebilden *Deutschlands*, wie z. B. im terziären Sand-Mergel bei *Ortenburg*, besondere Arten Gryphiten, und im terziären Sandsteine von *Sternberg* ein *Plagiostoma*. Berücksichtigt man überdiess, daß diese Sandstein-Formazion — an den wenigen Stellen, wo man bis auf den Grund gekommen ist, eine Unterlage von älterem Konglomerate gezeigt hat, welches aus großen Blöcken von Granit, Gneiß Glimmerschiefer und Grauwacke besteht, und von der Masse des aufgelösten Ur- und Uebergangs-Thonschiefers zusammengekittet ist, und an den meisten Stellen von der jüngeren Molasse aus Kalkstein-Geschieben bedeckt wird, — daß ferner die Molasse an vielen Stellen am *Chiemsee* bei *Miesbach* u. s. w. einen unbestritten terziären blauen Thon-Mergel und mergeligen Sandstein mit Steinkohlen bedeckt, in welchen viele der nämlichen Versteinerungen, und außerdem noch unzählige Exemplare von *Cerithium margaritaceum* (BROCCHI), *Melanopsis buccinoida* (FÉRUSSAC), *Neritina picta* (LAMARCK) und *Mytilus Brardii* (BRONN.) vorkommen, und daß die nämlichen Konglomerate, welche sich 50' tiefer, als die gegenwärtige Sohle des Grubenbaues am *Kressenberge* steht, gefunden haben, in der ganzen dortigen Gegend umher zerstreut liegen, so möchte wohl unbezweifelt angenommen werden dürfen, daß diese Sandstein-Formazion, welche bisher von mehreren Geognosten zur Kreide, und namentlich zur unteren Lage derselben dem Grünsande (*Greensand*) gezählt worden ist, nicht dahin gehört, sondern die unterste Lage der großen, weit ausgedehnten terziären Bildung ausmacht, welche sich von der *Schweiz* nach *Wien* zieht.

G. OSANN setzte seine Untersuchungen des Platins vom Ural fort, und theilte die Resultate in POGENDORFF's Ann. d. Phys.; XIII, 283 mit.

BEUDANT schrieb über die Eigenschwere der Körper, als mineralogisches Merkmal betrachtet. (*Ann. de Chim. et de Phys.*; Août, 1828, p. 398. — Wir werden auf diese Abhandlung zurückkommen.)

Die Provinzen *Murcia* und *Valencia* haben am 21. März 1829 durch ein heftiges Erdbeben sehr gelitten. Bis zum 27. wiederholten sich die Erschütterungen des Bodens. Die Katastrophe war so furchtbar, daß mehrere Städte gänzlich verschüttet worden u. s. w. Im Bezirke von *San Felipe Neri* thaten sich bei 150 Oeffnungen auf, welche Wasser und Sand in großer Menge auswarfen. Aehnliche Oeffnungen entstanden um *Rojales*. Der ausgeworfene Sand verbreitete einen pestilenzialischen Geruch; alle mit dem ausgeschleuderten Wasser benezten Pflanzen vertrockneten. Am 18. April war in der Provinz *Murcia* zu *Carthagen*a und *Orihuela* ein neues Erdbeben; auch zu *Valencia* erfolgten einige heftige Stöße. (Zeitungsnachricht.)

Wir haben kürzlich eine sehr interessante Reihe von Beobachtungen über Gebirgs-Formationen und deren fossile Ueberbleibsel in *Ostindien* erhalten, welche sich an diejenigen anschließen, die etwas frü-

her von COLEBROOKE über den nordöstlichen Theil *Bengalen* mitgetheilt (*Transact. of the Lond. geolog. Societ.*; n. S.; Vol. I, 1826), so wie an jene, welche nach Musterstücken entworfen worden, die Hr. FRASER von einer Reise von *Delhi* nach *Bombey* eingesendet hat, endlich an zwei kleinere Notizzen, welche im nämlichen Bande stehen.

Nach COLEBROOKE scheinen die terziären Bildungen, in *Bengalen* nicht allein, sondern in *Ostindien* überhaupt, sehr verbreitet zu seyn. Sie enthalten Nummuliten und andere Konchylien-Geschlechter, selbst Arten vielleicht, welche auch um *Paris* und *London* gefunden werden (a. a. O.). — Einige aus jenen Gegenden von ihm mitgebrachten Knochen waren unbestimmt geblieben.

J. B. PENTLAND unterwarf diese fossile Knochen aus *Bengalen* einer genaueren Untersuchung (*Lond. geol. transact.*; n. S.; II, 3, 1828; p. 393 — 394, Taf. XLV). Er fand darunter Zähne eines *Anthracotherium*, das er nach dem wahrscheinlichen alten Namen des *Brahm-putra*-Flusses: 1. *Anthracotherium Silistrense* nennt, und welches um ein Drittheil kleiner gewesen, als die kleinste Art von *Cadibona* und dem mittleren *Frankreich*; 2. Zähne und Kieferstücke eines *Moschus*, dergleichen Hr. SCHINZ neuerlich auch bei *Zürich* gefunden; 3. Reste der Extremitäten eines *Pachyderms*, kleiner als irgend einer bekannten lebenden oder fossilen Art; 4. den Mahlzahn einer *Viverra*.

W. BUCKLAND beschreibt, nach den Musterstücken, welche Hr. CRAWFORD auf seiner Sendung nach *Ava*, längs dem *Irawadi*, 1826 und 1827 gesammelt, und an die geologische Sozietät eingesendet hat, die Gebirg's-Bildungen längs jenes Flusses (*Lond. geol. transact.*; n.

S.: II, 3, 1828; p. 377 — 392). Doch sind die meisten der, in sieben Kisten verpackten, Fossilien beim Dorfe *Wetmasut*, nahe bei den Steinöl-Quellen, gesammelt worden, woselbst das Dampfboot einige Zeit anzuhalten genöthigt worden. 1. Als Alluvial-Ablagerungen sind die vielen Deltas und Inseln anzusehen, welche der Strom an seiner Mündung und längs seines Laufes gebildet. — 2. Diluvial-Gebilde scheinen ihn, längs seiner ganzen Erstreckung, zu begrenzen, insbesondere aber halbwegs zwischen *Prome* und *Ava*, beim Dorfe *Wetmasut*, zwischen 20 — 21^o nördlicher Breite, wo sich die dazu gehörigen Sand- und Kieshügel, auf dem östlichen Ufer, über mehr denn 20 Meilen im Quadrat ausdehnen, und 70 F. über dem höchsten Stand des *Irawadi* liegen. Der Sand und Kies ist von verschiedenartigen Quarz- und Jaspis-Körnern gebildet, welche keine Konchylien, wohl aber versteintes Holz und fossile Knochen zwischen sich aufnehmen, welche durch Eisen- und Kalk-Zäment damit verkittet sind. Von jenen Knochen stammen 150 Theile von Mastodonten, 10 von Rhinoceros, 2 von Hippopotamus, 1 von Tapir, 20 von Ochsen, Hirschen und Antilopen, 50 von Gavial und Alligator, 20 von Emys, 10 von Trionyx her (zusammen 163). — Hr. B. hat sie mit CLIFFT gemeinschaftlich untersucht, dessen Beschreibung davon unten folgen wird. Letzterer ist geneigt, einige derselben (Gavial, Schildkröten), noch in Asien lebenden Arten zuzuschreiben; ersterer ist es nicht sehr, sondern bemühet sich, Verschiedenheiten in den Gesezzen der Verbreitung der Diluvial-Fauna im Vergleich zur jezzigen, eben so für Indien nachzuweisen, wie wir für Europa kennen. Er

tionirt, daß das Krokodil des *Ganges* auf diesen Strom allein beschränkt erscheine; daß das Flußpferd nur in *Afrika*, die Tapire nur auf *Java* und in *Süd-Amerika* noch vorkommen, die Mastodonten aber, früher die vorherrschende Thierform, ganz ausgestorben seyen, daß endlich von den, jetzt dort so häufigen, großen Thieren, dem Elephanten, dem Tyger, der Hyäne, gar keine fossile Reste mit vorgefunden worden. Die Knochen kleben an der Zunge, ihre Zellen sind theilweise mit Kalksinter ausgefüllt, aber sie sind nicht verquarzt, wie in Zeitungs-Nachrichten zu schnell behauptet worden. Ein Drittheil derselben, lange Zeit schon an der Oberfläche des Bodens gelegen, ist etwas abgerollt, aber keines darunter sehr weit hergeführt worden. — Das Holz rührt von Monokotyledonen- und von Dikotyledonen-Stämmen her. Erstere sind alle in Quarz verwandelt, letztere theilweise auch von kohlensaurem Kalke durchdrungen. Die Stämme haben 15 bis 20 F. Länge, und bis 5 F. Umfang; und das Volk behauptet, daß das Wasser des *Irawadi* vermöge, Holzpfähle binnen kurzer Zeit, in zehn Jahren, schon ganz in Quarz zu verwandeln, was B, als der Analogie zuwider, bezweifelt. — Er ist nicht geneigt, diese Bildung in gleiches Alter mit tertiären Süßwasser-Formationen, wie im *Arno*-Thale, oder mit der oberen Meeres-Formation um *Piacenza* [?], zu setzen, weil die Konchylien gänzlich fehlen, so darüber Aufschluß gewähren könnten. — 3. Süßwasser-Mergel mit 3 Zoll großen Cyrenen, etwas nördlich von *Wetmasut*, 150 F. höher als der *Irawadi*; — 4. Grobkalk, ein grobkörnig sandiger, gelblicher Schneckenkalk, worin SOWERBY folgende Konchylien,

als mit den von Paris und London identisch, erkannt hat: *Ancillaria*, *Murex* (Paris), *Cerithium*, *Oliva* (Londonclay), *Astarte rugata* Sow. (Londonclay und Grobkalk), *Nucula rugosa* (ebendasselbst), *Tellina* (Londonclay, eine von Brocchi abgebildete Art), *Teredo* (Londonclay), auch Haifischzähne, Fischechuppen u. s. w. — 5. Grüner und gelblicher Sandstein, ganz dem des plastischen Thones ähnlich, und, wie dieser oft, mit Erdöl-Quellen und Braunkohlen an mehreren Orten vorkommend. 6. Uebergangskalk ohne Versteinerungen, 400 F. mächtig, gemeinsam mit Grauwacke Hügel zusammensetzend bei *Wetmasut* (Malan-Berg). — 7. Die Berge der *Laiking*-Kette, unterhalb *Ava*, haben Glimmerschiefer und sehr schönen, weißen Statuen-Marmor, nebst Hornblende-Gestein.

In einer späteren Note erklärt BUCKLAND (a. a. O.: p. 403 — 404), daß er über die versteinemde Kraft des Wassers im *Irawadi* nähere Erkundigung eingezogen, und von Dr. WALLICH erfahren habe, daß das Volk demselben allerdings eine solche Kraft zuschreibe, und man sogar Pfähle eines Hauses anführe, welche von dem jährlich drei Monate lang übergetretenen Wasser des Flusses binnen zehn Jahren versteinert worden seyn sollten. Jene Meinung scheine im Allgemeinen durch das Vorkommen des vielen fossilen versteinerten Holzes veranlaßt worden zu seyn; was aber den speziellen Fall anbelange, so habe er die Holzpfähle an dem erwähnten Gebäude ganz unverändert gefunden.

Im Spezielleren nun haben Hrn. CLIFF'S Untersuchungen über die, von CRAWFORD aus dem Bir-

manen - Reich eingeschickten, fossilen Knochen (a. a. O.; p. 369 — 376, Taf. XXXVI — XL) folgende Thierarten nachgewiesen: 1. *Mastodon latidens* Cl., *dentibus latissimis, denticulis rotundatis elevatis, palato valde angusto*. Jeder Zahn des Unterkiefers hat fünf in die Quere ziehende Zähnechen [Querjoche auf der Kaufläche], jedes wieder aus 3 bis 4 zizzenförmigen Höckern gebildet [durch jene Querjoche nähert sich die Zahnform der der Lophiodonten]. Größte Länge eines Zahnes 9 Zoll, Breite $3 \frac{5}{8}$ Zoll. Dann hat man noch andere hierzu gehörige Knochen. — 2. *M. elephantoides* Cl. *dentibus molaribus latis; denticulis numerosis compressis*. Thier kleiner als das vorige. Ein gut erhaltener Backenzahn hat 11 Zoll Länge und $3 \frac{1}{2}$ Zoll Dicke, auf der Kaufläche 10 Querjoche, jedes mit 5 bis 8, genau in einer Reihe liegenden, zizzenförmigen Spitzen. Acht Joche nehmen genau die Länge ein, wie fünf bei voriger Art. Durch die zahlreichen und schmalen Querjoche nähert sich dieser Zahn denen der Elephanten, aber die Zähne sind im Innern nicht aus Lamellen zusammengesetzt. [Besser würden sie noch mit denen der Lophiodonten verglichen, wo dagegen viel mehr Backenzähne sind, als bei Mastodon.] — 3. *Hippopotamus*, einige Backenzahn - Reste, kleiner, als bei der lebenden Art. — 4. *Sus*, kleine Bruchstücke eines Unterkiefers einer kleinen Art, mit einem Backenzahne, und die Bruchstücke eines andern. — 5. *Rhinoceros*: unter andern ein kleines Unterkieferstück, mit zwei Mahlzähnen, am Ähnlichsten jenen des Javanischen Nashornes. — 6. *Bos*: Unterkieferstück mit zwei bis drei einzelnen Mahlzähnen, so groß, als beim gemeinen Ochsen. — 7. *Cervus*; Zähne

und andere Knochen. — 8. *Antelope*: Knochenkern eines Hornes. — 9. bis 11. *Trionyx*: Kiefernstücke, Brustbeine, Rippen von mindest drei Arten, worunter eine von sehr bedeutender Gröfse. — 12. *Emys*: mehrere Trümmer, eine *Scapula*, namentlich ein Bruchstück eines Brustbeines von enormer Gröfse. — 13. *Crocodylus*: Vorderrand eines grossen Unterkiefers, Wirbelbeine, Schenkelbeine, Schnappen. — 14. *Leptorhynchus* [ein aus *Lacerta gangetica* Gm. gebildetes Geschlecht]: Unterkiefer-Reste und Wirbelknochen.

Im *Ural*, in der Nähe von *Ekatharinenburg*, hat man einen sehr reinen *Beryll* gefunden von $5\frac{1}{2}$ Werschock * Länge, $6\frac{1}{8}$ W. Dicke, und 6 Pfund 11 Solotnik Schwere. (Zeitungs-Nachricht.)

Im *Münsterthal* (*Baden*) hatte am 23. April 1829, Abends $9\frac{1}{2}$ Uhr, eine ziemlich heftige Erd-Erschütterung Statt; sie schien der Richtung aus SW. nach NO. zu folgen, war von einem Donner-ähnlichen Getöse begleitet, und dauerte einige Sekunden. Die Bergleute verspürten in den Gruben ein starkes Beben des Gesteines, und vernahmen ebenfalls das Donner-ähnliche Getöse. (Zeitungs-Nachricht.)

J. S. MILLER, der Monograph der Crinoideen, schrieb Beobachtungen über die *Bellemniten* »(*Observa-*

* Ein Werschock = $1\frac{2}{3}$ Zoll (ungefähr).

tions on Belemnites* in Transactions of the geological Society of London; n. S.; Vol. II, Part. 1; London, 1827, p. 44 — 62.) Er beschränkt ihr geognostisches Vorkommen auf die Formationen vom Lias an, bis zur Kreide inclus. [das im Muschelkalke war ihm unbekannt]; erklärt den Ursprung der Namen Luchs-Steine, *Idari dactyli* u. s. w., und durchläuft flüchtig die ältere Literatur. Er gibt folgenden Geschlechts-Charakter: »Ein cephalopodisches? Weichthier mit einer faserspathigen kegelförmigen Schaaale, welche durch konkave Querswände in Kammern getheilt ist, durch welche eine Nervenröhre hindurchgeht. Sie wird durch einen geschichteten, faserspathigen, starken, fast kegel- oder spindelförmigen Körper, der sich über dieselbe hinaus verlängert, wie durch eine Scheide umgeben und geschützt.« M. glaubt, daß die äußere faserige Hülle gedient habe, durch ihre Form und Schwere dem Thiere, das sie einschloß, ein Gegengewicht abzugeben, um es beim Schwimmen in senkrechter Lage zu erhalten. Er läßt einige weitere Bemerkungen über die Struktur der fossilen Schaaale folgen. Die faserige Struktur hält er für ursprünglich und eigenthümlich (nicht erst durch Infiltrazion faserig - krystallisirenden Kalkes bewirkt), und der Bildung der faserig-blätterigen Sepien-Knochen analog. Hätte sich die infiltrirte Kalk-Masse nicht nach der schon vorhandenen faserigen Struktur dieser Schaaale bilden müssen, so würde solche wohl reiner krystallinisch ausgebildet worden seyn, so wie es bei den Radiarien der Fall ist. Diese faserige Hülle war gebildet aus wechselnden Schichten von Kalk-Masse und Perlmutter, welche sich hinten immer in eine Spitze verlängerten. Die Perlmutter-Schichten waren schnell-

lerer Zerstörung unterworfen, und haben dadurch, in vielen Fällen, nicht nur die Aussonderung des vielkammerigen Kegels erleichtert, sondern auch zur Bildung einer röhrenartigen Lücke durch die Achse der Hülle Veranlassung gegeben, welche Lücke häufig als ein eigentlicher ursprünglicher Kanal, und als eine Fortsetzung der Nervenröhre angesehen worden ist, welche im Gegentheile doch durch die eigenthümliche Wand des inneren Kegels nicht hindurchgeht. Werden die Kalk-Schichten zwischen jenen von Perlmutter theilweise mit zerstört, so erweitert sich die Höhle in der Basis der faserigen Hülle, oder es entsteht oberhalb derselben noch eine zweite, welche oben in die vorerwähnte Lücke ausläuft [Belemniten der Art hat wahrscheinlich KNOX (*Monum.*; *Vol. II, Part. 2*; *Taf. I, Fig. 5, 6*) abgebildet = *B. fistulosus* BLV.]. Etwas animalische Materie zwischen den Kalk-Schichten kann man durch Auflösung in Säure oft noch erkennen. Wenn Belemniten bei ihrer faserigen Struktur dauerhafter sich zu erhalten vermochten, als manche andere Muschelschalen derselben Gebirgs-Bildung, so kann man als Beleg auch noch die faserigen Schalen von *Pinna* und *Inoceramus* anführen, wo der gleiche Fall eintritt. Ein in Chaledon umgewandelter Belemnit von Danzig hat seine faserige Struktur eingebüßt. Ein *B. minimus* von Warminster besteht aus um einander liegenden, aber von einander entfernten Schichten von Kiesel, welcher nämlich die Stelle der Perlmutter-Lagen eingenommen zu haben scheint, wornach erst die zwischenliegenden losen Kalk-Lagen zerstört worden. Bei noch andern findet man, bei erhaltener faseriger Textur und kalkigem Bestande, unregelmäßig rund-

liche, konzentrisch-gestreifte Kiesel-Theile neben einander die Oberfläche bedecken und ins Innere eindringen. — Die chemische Analyse eines Belemniten ergab 45,55 Kohlensäure, 53,95 Kalkerde, 0,40 Mangan- und Eisenoxyd, 0,10 Wasser und Verlust. — Einige Betrachtungen über die muthmaßliche Form des Thieres und die Vermuthung, daß die Schaafe eine innere gewesen, machen den Beschluß des allgemeinen Theiles dieser Abhandlung. Der nunmehr benannten und diagnosirten Arten sind eilf; nämlich: 1. *B. abbreviatus* M. Taf. VII, Fig. 9, 10 (PARK. *org. rem.*; III, Taf. VIII, Fig. 8, 15 [*id.* BLV.]), vom unteren Oolithe von *Weymouth* und *Dundry*; 2. *B. aduncatus* M. Taf. VIII, Fig. 6 — 8. [*id.* BLV.], aus Lias und Lias-Thon von *Weymouth* und *Lyme*; 3. *B. sulcatus* M. Taf. VIII, Fig. 3 — 5. [*B. apiciconus* BLV. (Fig. 5) et *B. altdorfensis* BLV.], aus dem unteren Oolithe von *Dundry* bei *Oxford*; 4. *B. elongatus* M. Taf. VII, Fig. 6 — 8. [*id.* BLV.] aus Lias und Lias-Thon von *Lyme* in *Dorsetshire*; 5. *B. longissimus* M. Taf. VIII, Fig. 1, 2 [*id.* BLV.], ebendaher; 6. *B. acutus* LUD. Taf. XXV, Fig. 1683 (?), M. Taf. VIII, Fig. 9 [*id.* MÜLL.] von . . . ? —; 7. *B. tripartitus* v. SCHLOTH., M. Taf. VIII, Fig. 10 — 13. [*id.* BLV.] von ? —; 8. *B. ellipticus* M. Taf. VIII, Fig. 14 — 17. (KNORR, *mon.*, Vol. III, Taf. IV f, Fig. 3, 4. [*id.* BLV. zweifelhaft], aus dem unteren Oolithe von *Dundry*; 9. *B. electrinus* M. Taf. VIII, Fig. 18 — 21. [= *B. mucronatus* auctt.], aus Kreide von *Salisbury*, *Möden*, *Rügen*, *Berwick*, *Brighton*; 10. *B. fusiformis* M. Taf. VIII, Fig. 22, und Taf. IX, Fig. 5, 7. (= *Hibolithus hasta-*

tus und *Porodragus restitutus* MONTF.) [id. BLV.], aus Schiefer von *Stonesfield, Gap*; 11. *B. minimus* LIST, M. Taf. IX, Fig. 6. (*B. Listeri* MANT. *geol. of Suss.*) [id. BLV.], aus Kreide von *Folkstone, Ringmer, Sussex, Surry, Kent, Cambridgeshire* u. s. w.

Actinocamax nennt MILLER (*Observations on the Genus Actinocamax, in Geolog. transact.; n. S.; Vol. II, Part. 1, p. 63 — 67*) einen fossilen Körper, welcher in allem übrigen mit den Belemniten übereinstimmt, nur daß seine Basis, statt hohl und vielkammerig, konvex ist, und also keinen Theil eines Thieres in sein Inneres aufzunehmen vermochte. Oefters war er für den Stachel von *Cidariten* gehalten worden. Seine Textur indessen ist nie krystallinisch-blättrig, sondern stets besteht er aus übereinander liegenden Faserschichten, wie die Belemniten. An dem vorderen Ende jedoch, wo sonst die kegelförmige Höhle für die Kammern in der faserigen Hülle zu seyn pflegt, ragen nicht die äußersten der konzentrischen Faserschichten über die innersten, sondern diese über jene hervor, so, daß die Basis konvex statt' konkav wird. Die eine Art heisst *A. verus* MILL. [Da diese Art durch andere Zwischenformen sich sehr an die Belemniten anschließt, hat BLAINVILLE sie auch damit vereinigt. Von Hrn VOLZ werden wir noch mehrere andere Arten dieser Abtheilung kennen lernen.]

Der neueste Ausbruch
des
Awatscha auf Kamtschatka,
geschildert
von
*Herrn Dr. H. MERTENS *.*

Ueberzeugt, daß jeder, selbst der kleinste, Beitrag zur Geschichte der hiesigen Vulkane dem Euro-

* In einem Briefe, aus *St. Peter - Paulshafen* vom Oktober 1828, an Herrn Minister von STRUVE in *Hamburg*, welchem ich die geneigte Mittheilung dieses interessanten Beitrages verdanke. — Hr. Dr. MERTENS (Sohn des verdienstvollen Hrn. Prof. MERTENS in *Bremen*), welcher sich vorzugsweise mit Botanik beschäftigt, begleitet den Kapitän LÜTKE auf seiner Welt-Umsegelungs - Expedition als Naturforscher.

d. H.

päisichen Naturforscher von vielfachem Interesse ist, stehe ich nicht an, einige der Erscheinungen, welche die lezte Erupzion des *Awatscha* begleiteten, zum Gegenstande dieses Briefes zu machen. Zwei Exkursionen, die das Besteigen seines Gipfels zum Zwecke hatten, gaben mir die Mittel an die Hand, in der Nähe die Folgen dieser gewaltigen Natur-Erscheinung zu beobachten.

Nach einigen Erdstößen, wie sie hier nicht selten sind, entstand am 27. Juli (a. St.) vorigen Jahres plötzlich bei bedecktem und nebligtem Himmel, der die nahe gelegenen vulkanischen Berge nicht zu erblicken erlaubte, ein offener Aschen-Regen, der den Tag fast verdunkelte, und allgemeine Bestürzung erregte. Bald darauf stellte sich wirklich Regen ein, und nun fiel diese Asche als Schlamm nieder, die alles Grüne bedeckte, und der Landschaft ein äußerst trauriges Ansehn ertheilte. Der Regen wurde indess heftiger, die Erdstöße stellten sich häufiger ein, und das unterirdische Getöse wurde stärker. Einigemale erfolgten sehr laute Schläge, man glaubte der alte Vulkan stürze zusammen. So ging der ganze 28. Juli vorüber. Die Bewohner des Dorfes *Awatscha* hatten sich hierher geflüchtet, die Fischer behaupteten, das Meer sey im Grunde der Bucht weit zurückgetreten, und der *Awatscha*-Fluss so mit schlammartiger Asche vermischt, daß sein Strom unterbrochen, und die Fische sich in demselben nicht fortbewegen könnten. Endlich am 29. gegen Abend klärte sich der Himmel auf, und

jezt schauderten die Einwohner bei dem Anblicke eines ungeheuren Feuerstromes, der sich von dem eingefallenen Gipfel des Vulkans gegen seinen Fuß hinzuwälzen schien. Ganzer acht Tage lang, vorzüglich des Nachts, sah man diese glühende Masse längs dem ganzen Abhange des Berges; der während des Tages von starken Rauchwolken umhüllt war.

Sechs Wochen nach diesem Ereignisse kam der Seniavin hier an; keiner der Einwohner hatte es bisher für wichtig genug erachtet, das Schauspiel mehr in der Nähe zu betrachten. — Sobald wir, Hr. v. KITTLITZ, unser Zoolog, Hr. PORTELS, Maler und Mineralog, und ich, nur einigermaßen auf beständiges Wetter rechnen durften, machten wir uns auf den Weg den Pik zu ersteigen, dessen Entfernung in gerader Richtung von hier 16 Italienische Meilen beträgt. Wir waren von einem guten Führer und zwei Last - Pferden begleitet.

Der Weg führte uns Anfangs durch die, jezt fast ganz ihres Sommer-Schmuckes beraubten, aber dennoch äußerst lieblichen, Birkenwälder, die *Kamtschatka* einen eigenthümlichen Reiz ertheilen, und vielen Orten, wenigstens dieser Gegend, das Ansehn eines grossen weitläufig angelegten Obstgartens verleihen. Die hiesige Eberesche (*Sorbus*) war noch beladen mit ihren schmackhaften Früchten, und auch die beiden Arten hier vorkommender Rosen mußten in ihren Hancbutten uns die Erzeugnisse eines gesegneten Himmels ersetzen. Leider fanden wir Alles

bedeckt mit einer scharfschmeckenden, sehr alkalischen Asche. Berg und Thal wechseln indeß beständig mit einander ab. Moorigte Sümpfe, Birkenwälder, undurchdringliche Dickichte, bald von einer liegenden Erle, bald von einer kleinen gedrängten Fichte gebildet, theilen sich in das Land, das hin und wieder von reißenden Bergströmen durchschnitten wird, deren Lauf Weiden, hohe Erlen, und hier und da eine Balsam-Pappel bezeichnen. Am Wege ist natürlich in diesem, an Menschen so armen, Lande nicht zu denken, durch die mit hohem, jezt aber vertrocknetem, Grase bewachsenen Sümpfe führen uns die von den Bären getretenen Pfade, durch die Dickichte bahnt uns die Axt einen Durchgang. Unsere Pferde hinderten uns sehr, wir wünschten sie oft, man hatte sie uns aber zu dringend in *St. Peter-Paulshafen* empfohlen, als daß wir sie hätten ablehnen dürfen. Uebrigens sind diese Pferde ein sehr gutmüthiges Vieh. Ihre Nahrung suchen sie sich selbst, man füttert sie daher kaum je, und eine dann und wann eintretende Halsstarrigkeit abgerechnet, thun sie recht gut ihre Schuldigkeit. Wir brachten die Nacht, an einem dieser Bergströme, bei einem muntern Feuer zu, und früh am andern Morgen setzten wir unseren Weg, der wegen der Pferde langsam vor sich ging, fort. Nachdem wir uns wieder, nicht ohne Mühe, durch verschiedene Dickichte gearbeitet hatten, gelangten wir endlich in eine freiere Gegend. Der einzelnen Gruppen stets gesellig lebender Erlen und Fichten

werden weniger, wir gehen durch eine Ebene, die größtentheils sandig, durch inselartig begrenzte Haufen weissen Rennthier-Mooses, oder grünen *Empetrum* und *Polytrichum*, oder blaulichen, auf die Erde gestreckten Wachholder buntschläckig wird. Nach und nach werden dieser Oasen aber weniger, und wir treten jetzt in das eigentliche *Malpais*, von den Russen verbrannter Strom genannt. Hier hört jede Spur einer Vegetation auf, man erblickt nichts, wie eine schmutzig-sandige Ebene, die allmählich ansteigt und mit gröfseren und kleineren Steinmassen angefüllt ist. Hin und wieder haben sich Wasser-Ströme ein tieferes Bett gewählt, und dadurch entstehen oft Einschnitte und Abgründe, in deren Tiefen sich ein unreines Wasser fortwälzt, welches allmählich im trockenen Sande versiegt.

Vor uns öffnet sich aber jetzt, da kein Gebüsch oder Wald mehr die Aussicht verhüllt, der majestätische Anblick der vor uns liegenden, von blendendem Schnee bekleideten Berge, die plötzlich aus der Ebene emporsteigen, und durch diesen schroffen Gegensatz ein Schauspiel gewähren, welches gewifs zu einem der erhabensten unseres Planeten gehört. Links erhebt sich die steile, streng an die Kegelform gebundene *Karäzkaja*, die an Höhe beinahe mit dem Pik von *Teneriffa* wetteifert, denn sie misst 11,466 F., dann folgt die *Awatschinskaja*, deren Gipfel, in dichte Rauchwolken gehüllt, eine Höhe von 9,600 F. erreicht, und endlich am mei-

sten rechts liegt der niedrigste dieser drei Berge, die *Koselikaja*, dessen Fuß fast vom Meere bespült wird. Die Verheerungen, die der letzte Ausbruch der *Awatschinskaja* anrichtete, werden jetzt mit jedem Schritte sichtbarer, die Erscheinungen treten großartiger auf; unser Führer, der mehrere Mal hier war, erkennt die Gegend nicht wieder. Eine ungeheure Wassermasse, die sich vom Berge wälzte, und wahrscheinlich durch den Krater ausgeworfen wurde, hatte einen der vorliegenden niedrigeren Bergrücken, der wie ein Wall oder Damm einen Theil des Berges umgab, durchbrochen. Wir sahen uns in dem fast ausgetrockneten Bette eines mehr als zwei Werste breiten Flusses, dessen steil ansteigende Ufer eine Höhe von vielleicht 30 und mehrere Faden messen, in einer Richtung liegen die Bäume hingestreckt, die diese Höhe bedeckten, und von der Strömung fortgerissen, füllen sie das Bett des benannten Flusses mehrere Werste mit ihren Trümmern an. Oft sahen wir gegen die mächtigen Wurzeln eine Menge von Stämmen getrieben, die, Damm-artig angehäuft, der Wassermasse zwei verschiedene Richtungen ertheilten, wodurch der Strom freilich allmählich geschwächt, aber dennoch bei seinem Durchgange durch Wälder Alles mit sich fortrifs, was ihm in den Weg kam. Mehrere Meilen verfolgten wir auf unserer zweiten Exkursion, in diesem Frühjahr durch diese Wälder, diese nicht zu vertilgenden Zerstörungs-Spuren, und gelangten durch dieselben auf eine viel leichtere Weise zum

Ziele, als im Herbst. Der Anblick dieser Zerstörungen ist äusserst niederschlagend und melankolisch. Die reichlich ausgespene Asche hatte mit der Wassermasse sich zu einem grauen Schlamme vereinigt, der Alles tödtend überzogen hatte. Die grünen Matten, die früher den Abhang des Berges bekleideten, und den zahllosen Heerden wilder *Argali* und Rennthieren Nahrung gewährten, waren der Art vertilgt worden, dass sich keine Spur ihres früheren Daseyns auffinden liess, und wohl viele Jahre mögen vorüber gehen, ehe hier wieder Pflanzen-Keime Wurzel fassen. Wir stiegen indess beständig in dem verbrannten, oder richtiger versiegten Strome aufwärts, je mehr wir uns aber über die Oberfläche des Meeres erhoben, desto mehr wurden wir inne, dass wir auf unterminirtem Grunde wandelten. Die Abgründe, in denen ein schlammiges Wasser rauscht, werden tiefer, und sind an mehreren Stellen selbst Schauer und Schwindel erregend, man darf sich ihnen nicht nähern, man fürchtet, dass das Erdreich unter den eigenen Füßen zusammensinkt, man tritt unwillkürlich ängstlich zu, dumpf hallen die Schritte wieder, als wandere man über einem Gewölbe. Die Steinmassen, die einzig und allein aus Hornblende-Gestein [?] bestehen, werden gröfser und häufiger. Alles trägt den Stempel einer ungeheuren Zerstörung; ein Schwefel-haltiger heifser Rauch dringt aus allen Spalten des Bodens, man befindet sich in einer *Solfatara*.

Das sonderbarste, am meisten befremdende Schauspiel gewähren aber jetzt, zwischen den zerstreuten Steinmassen, eine zahllose Menge kleiner kegelförmiger Erhabenheiten, von einem bis 12 F. Höhe, und einem dieser Höhe angemessenen Umfange. Bald sind sie aus kleineren, bald aus gröfseren Steinmassen zusammengesetzt, bald aus beiden gemeinschaftlich gebildet, stets aber so regelmäfsig, dafs man glauben möchte, sie seyen von Menschenhand mit besonderer Sorgfalt aufgeschaufelt. Sie ahmen durchaus die Pik-Form nach, viele derselben rauchen, einige haben ihren kleinen Krater an der Spitze, andere lassen die Schwefel-haltigen Dämpfe, die eine Hitze von 55 bis 60° R. erreichen, durch Seitenspalten fahren. Ihre Konsistenz ist sehr locker, man fährt leicht mit einem Stocke in das Innere derselben, wie sie denn überhaupt frisch aufgeworfenen Grab- oder Maulwurfs-Hügeln sehr gleichen. Mit unsern 6 F. langen Stöcken erreichten wir keinen festen Grund. Zwischen diesen Kraterchen, die uns an die Ebene von *Jorullo* erinnern, und die ohne Zweifel durch, in unterirdischen Kanälen verlaufende, Gasarten empor gehoben sind, liefsen wir unsere Pferde mit dem Führer zurück, und suchten höher gegen den Berg anzusteigen. Ein uns schon lange aufgefallener braunrother Strom, der sich von dem Rande des Kraters bis gegen die Mitte des Berges erstreckte, und von fern einem Walde glich, dessen Bäume noch die Last der bereits abgestorbenen Blätter trugen, war jetzt das vorzüglich-

ste Ziel unserer Wünsche, um so mehr, da derselbe uns als die Stelle bezeichnet wurde, die man während mehr als acht Nächten in *Awatscha* und hier im glühenden Zustande beobachtet hatte. Die kegelförmigen Erhabenheiten nehmen an Menge und Grösse zu; allein schon jezt sehen wir häufig, wie sie in sich selbst zusammengestürzt tiefe Gruben von sehr bestimmt umschriebenem Umfange darstellen. Die Risse in dem Boden werden häufiger und tiefer, man blickt nicht selten in grundlose Spalten, aus welchen ein dicker Rauch fährt, der das benachbarte Gestein mit Schwefelblumen dicht überzieht. Von Zeit zu Zeit erschreckt uns ein langes dumpfes, Donner-artiges Getöse im Schoosse der Erde — unläugbarer Beweis der fortwährenden Thätigkeit des unterirdischen Feuers. Jezt sehen wir uns an den Rand jener Schlucht, die mit einem Feuerstrom, wie gesagt, während mehr als acht Nächte nach der Erupzion den Abhang des Vulkans bezeichnete. Was bewirkte aber diese Erscheinung? Wahrscheinlich, sagten wir uns, war es ein Lava-Strom, der sich vom Krater abwärts wälzte. Allein uns war bisher keine Spur davon aufgestossen, und auch jezt, da wir die aus bedeutender Entfernung, selbst hier aus dem Hafen sichtbare, Strom-artige Stelle erreicht hatten, bot sich uns nichts dar, welches vermuthen liefs, dafs sich je die Eingeweide des Berges in einem geschmolzenen Zustande befunden hätten. Andere Umstände hatten hier Statt gehabt, jezt lagen sie entfaltet vor unseren Augen da.

Die expandirende Kraft des unterirdischen Feuers hatte die Kontiguität des Umfanges des Berges aufgehoben, und vermittelst eines Risses, längs dem ganzen Abhange, war der Inhalt desselben in einem äusserst kalzinirten glühenden Zustande nach Aussen gewälzt. Dieser gewaltige Riss, diese Spalte des Berges, die an einigen Stellen wohl eine Werst und darüber breit war, mußte zur Zeit der Gluth den Bewohnern der *Awatschiseten*-Bucht nothwendig als ein feueriger Strom erscheinen. — Der Anblick, den das ungeheure Feld dieser schlackigen, schneidendscharfen und zackig emporgehobenen, verbrannten und porösen Gebirgsmassen gewährt, zwischen denen tiefe schwarze Spalten und Abgründe gähnen, und aus welchen erstickende Schwefel-haltige Dämpfe quellen, ist in der That erstarrend. An ein Durchschreiten desselben ist nicht zu denken, wir konnten nur längs derselben, und nicht selten ohne grosse Gefahr, unsern Weg fortsetzen. Allein da das Schauspiel durchaus beständig dasselbe blieb, und der Himmel mit Schneegestöber schwangeren schwarzen Wolken behangen war, die hier dem Reisenden die gröfste Gefahr drohen, und da sich ohnehin der Tag schon senkte, hielten wir es für rathsamer, hier diesesmal von der Fortsetzung unserer Reise abzustehen. Im Frühjahre erhoben wir uns auf einem andern Wege zu einer Höhe von mehr als 8000 F., und höchstens blieben uns 4 bis 500 Fufs bis zum eigentlichen Krater übrig, als wir der steilen Abgründe wegen, die uns die Rückkehr auf

demselben Wege durchaus abschnitten, ebenfalls umkehren mußten, um so mehr, da so dichter Rauch den schwefelgelben zerrissenen Krater und den ganzen Gipfel des Berges umgab, daß uns keine Hoffnung blieb, selbst bei Uebersteigung jener Hindernisse den Krater zu erreichen, und dessen Anblick uns kaum eine neue Belehrung verschaffen konnte. In allen verschiedenen Stufen der Verkalkung, Farbe und Konsistenz betreffend, bis zur Leichtigkeit eines Bimssteines, konnte man den Diabas (?) verfolgen, der vorzüglich von unserem Mineralogen Hrn. PORTELS in zahlreichen Exemplaren eingesammelt wurde. Der ganze Anblick des zerrissenen Bergrückens macht es mehr als wahrscheinlich, daß der *Awatscha* nie andere Erupzionen erlitt, als die letzte war. Von der Höhe des Berges zählten wir bis zu 12 jener verbrannten oder ausgetrockneten Ströme, die zu verschiedenen Perioden, verschiedenen Erupzionen ihren Ursprung verdankten, sie trugen alle offenbar dasselbe Gepräge, wie der zuletzt gebildete, an sich.

Die Nacht, die uns überraschte, brachten wir an einer Wasser-losen dürrn Stelle am Fusse des Berges zu, und wir empfanden daselbst ganz das Unfreundliche der Oktober-Nächte dieser Gegend von *Kamtschatka*; am Morgen erreichten wir, nicht ohne Mühe, unser Bivouak am Flusse, wo wir unsere erstarrten Glieder durch Speise und Trank erquicken konnten, und an dem Abend desselben Tages kehrten wir nach *St. Peter - Paulshafen* zu-

rück. Unsere Frühlings-Ekkursionen unternahmen wir ohne Pferde, und rückten viel schneller vorwärts. Das gänzliche Schwinden unserer Provisionen aber nöthigte uns damals zur Rückkehr, sonst hätten wir gewiß noch an einer vor dem Winde geschützten Stelle, obgleich unsere beiden Führer bei dem ersten Besteigen zurückblieben, einen neuen Versuch gewagt, den Krater zu erreichen, zu dem man vor der letzten Erupzion ohne große Beschwerde gelangen konnte.

Dieses sind die vorzüglichsten Resultate, die sich auf den beiden Exkursionen nach dem Gipfel des *Awatscha* uns darboten.

Das Zentral-Plateau Frankreichs,

mit

besonderer Rücksicht auf die sekundären
Gebilde, welche das Süd-Gehänge der
primitiven Massen überdecken

betrachtet

von

Herrn DUFRENOY.

(*Ann. des Mines; 2eme Série; T. III, p. 53 ect.*)

(Fortsezzung. S. Mai-Heft S. 360.)

Den Landstrich im W. von *Clermont* — man könnte ihn, im Gegensatze der Ketten von *Tarare* und von *Forez*, den niederen Theil des alten Gebietes nennen, indem seine mittlere Höhe 750 Meter nicht überschreitet* — hat, wie bereits bemerkt

* Der *Allier* hat bei *Pont-du-Chateau* eine Höhe von 313 Metern.

worden, eine sehr gleichmäßige Zusammensetzung; die einzige Ausnahme dürfte das Ende des Plateaus darbieten, wenn schieferige Gesteine vorherrschen. Sonst findet man fast nur Granite und Gneisse, die häufig in einander übergehen. Mitunter machen beide Formationen, wie dies auch im Departement der *Haute-Vienne* der Fall, besondere Berg-Züge aus.

Die granitische Formation setzt ausschließlich die Berge im N. von *Vienne* zusammen. Sie tritt nur stellenweise gegen die südliche Kette vor, und bildet noch einige Einzelheiten im Zwischenraume, in der Gegend um *Chanteloube*. Der Feldspath des Granites ist zum Theil weniger und mehr zersezt und zu Kaolin geworden. Mitunter führt er Albit statt des gewöhnlichen Feldspathes, auch wird der Glimmer hin und wieder durch Lapidolith vertreten.

Der Granit von grobem Korne ist reich an mannichfachen Beimengungen. Beryll, Apatit, Granat, Bunt-Kupfererz, Arsenikkies, Wolfram, phosphorsaures Eisen und phosphorsaures Mangan kommen darinnen vor. Man kennt diese Erscheinungen aus den Schilderungen des Hrn. ALLUAUD zu *Limoges*. In dieser Kette wird auch das phosphorsaure Uran gefunden. Allein ungeachtet dieses Vielartigen zufälliger Beimengungen vermißt man in diesem Granite das Zinnerz, welches ein anderes gleichnamiges Gestein führt, aus dem die Kette von *Blon* besteht, ebenfalls im N. von *Vienne*, aber geschieden von der von *Chanteloube*. In jener Kette zeigt der

Granit bald grobes, bald mittleres Korn. Der erstere nimmt den Zentral-Theil der Kette ein, und erlangt durch schöne Feldspath-Krystalle mitunter eine Art von Porphyry-Gefüge. Von fremdartigen Substanzen wird nichts darin getroffen. Der Granit von mittlerem Korne erscheint an beiden Abhängen der Kette. Die Felsart zeigt sich als inniges Gemenge aus gelblichweißem, blätterigem und körnigem Feldspathe, aus grauem Quarze und wenig schwarzem Glimmer. Der Feldspath, vorzüglich leicht zersezbar, wird oft im kaolinartigen Zustande gefunden. Dieser Granit ist deutlich geschichtet (eine Erscheinung, wovon der grobkörnige auch nicht eine Spur wahrnehmen läßt). Zu *Vaulry* beträgt die Mächtigkeit seiner Bänke 0^m,40; sie streichen aus NNW. in SSO. Durch allmähliche Abnahme und endliches Verschwinden des Feldspathes, während der Glimmer-Gehalt stärker wird, geht der Granit in Greise über. Das letztere Gestein enthält fast stets Wolfram - Theile und mitunter auch Zinnerz.

Den Granit von mittlerem Korne durchsezzen zahlreiche Zinnerz - Gänge. Einige derselben streichen unter einem Winkel von 60° mit den magnetischen Meridian, bei andern beträgt dieser Winkel nur 30°. Die Mächtigkeit derselben wechselt zwischen 0^m,05 und 0^m,35. Steinmark oder Quarz bilden die Gangart, nur bei einem Gange sieht man dieselbe aus Flußspath zusammengesetzt.

Das ganze Thal von *Vienne* besteht aus der Schiefer-Formazion. Sie nimmt einen großen Theil der südlichen Kette ein, und bildet die Enden des Plateaus vom alten Gebiete. Um *Limoges* wechseln Granite und Gneisse, auch sieht man einzelne untergeordnete Lager von Pegmatit (Schriftgranit) und von Hornblende-Gestein. Das allgemeine Streichen des Gneisses um *Limoges* ist aus NO. nach SW. In der Nähe der Stadt wird derselbe von Feldstein-Porphyr-Gängen durchsezt, jenen vollkommen ähnlich, welche in *Cornwall* unter dem Namen *Elvan* bekannt sind. Ihr sehr regelvolles Streichen ist aus NNO. in SSW. Man kann sie von der Straße des *Pont-Rompu* bis zu jener von *Saint-Leonard* verfolgen.

Zinnerz-Gänge trifft man in dieser Formazion nur bei *Vaulry*. Sie zeigen ungefähr gleiche Mächtigkeit und dasselbe Streichen, wie die in Granit aufsezzenden; allein sie sind ärmer an Erzen und minder zahlreich.

An der Grenze des alten Gebietes finden sich mit der Schiefer-Formazion bei weitem weniger granitische Felsarten verbunden, dagegen treten mehr Hornblende-Gesteine auf. In stehenden Stöcken kommt im Gneisse bei *Sussac* unfern *Eymoutiers* Kalk vor, der lichtegrau gefärbt ist, und häufig Glimmer-Theile umschließt.

Serpentin bildet an vielen Orten untergeordnete Lager, oder vielmehr Stücke; so unter andern im
 Depar-

Departement der *Haute Vienne* bei *Aubrun*, *la Rivière*, *la Roche d'Abeille* und zu *Martoulet* und *la Coquille*. Bei *Aubrun* und *la Coquille* liegt der Serpentin zwischen Gneifs, der im Hangenden und Liegenden genau das nämliche Fallen zeigt. Bei *Martoulet* ist der Serpentin auf Gneifs und Granit abgesetzt, und mit Hornblende-Gestein und Gneifs bedeckt.

Auch in den Departements *de la Corrèze*, *de l'Aveyron*, *de la Lozère* u. s. w. findet sich Serpentin. Bei *Argental* schließt ein talkiger Gneifs ein Lager jenes Gesteines, 18 Meter mächtig, ein. Um *Najac* tritt eine Serpentin- und eine Kalk-Formation auf, welche fast den ganzen Raum zwischen *Najac* und *Notre - Dame - de - Laval* einnehmen. Glimmer und Quarz zeigen sich oft als Einmengungen. Der Serpentin liegt im Gneifse.

Von den befragten Ablagerungen werden mehrere ungefähr in der nämlichen Richtung getroffen, so daß CORDIER * annehmen zu können glaubt, sie gehörten alle einem und demselben mächtigen Lager an, welches am Fusse des östlichen Abhanges der Primitiv-Gebirge im Innern *Frankreichs* vorhanden sey. Wir theilen diese Ansicht nicht; denn wir haben Serpentin-Stöcke zu beobachten Gelegenheit gehabt, wie z. B. jene bei *Aubrun* und *la Coquille*, die keineswegs auf der nämlichen Linie mit den

* *Annales des Mines*; Vol. II.

übrigen zu liegen scheinen, und welche zudem nach allen Seiten wohl begrenzt sich zeigen. Wir erachten darum für naturgemäßer, die Serpentine als Stöcke zu betrachten, den Schichten der Gneifs-Formation parallel, und wahrscheinlich mit dem Gebiete von gleichem Alter. Ich hebe diesen Umstand nicht ohne Absicht hervor; mehrere Geognosten hegen die Vermuthung, daß die Serpentine auf die nämliche Weise entstanden wären, wie die Porphyre des rothen Sandsteines. Ich will nicht in Abrede stellen, daß manche Serpentine unter ähnlichen Umständen, wie diese Porphyre, gebildet worden seyn mögen; allein andere, welche in alten Gebieten auftreten, dürften von Ursachen abstammen, über welche man keineswegs ganz einverstanden ist.

Der Schriftgranit und der Kaolin von *St. Yrieux* machen dünne Lagen und gering-mächtige Gänge im Gneisse und in den Hornblende - Gesteinen aus. Die Lagen, meist von unbeträchtlicher Erstreckung, erlangen in manchen Fällen den Charakter von Gängen, sie schneiden das Gestein u. s. w., in andern Fällen nimmt die Mächtigkeit sehr zu, so, daß dieselben wahre Stöcke bilden. Die Kaoline gehen unmerkbar in die Schriftgranite über, so, daß ihre Entstehungsweise nicht dem geringsten Zweifel unterliegt.

Der körnige Kalk macht ebenfalls untergeordnete Lager im Gneisse aus; man sieht dies Vorkommen unter andern bei *Chavignac* unfern *Mauriac* (*Cantal*). Die kalkigen Schichten setzen in der

Richtung des Laufes der *Dordogne* fort; sie werden zu *Archers* gefunden, zu *Roches - les - Peyroux* und an mehreren andern Orten.

Ferner kommen Lager von Quarz vor, der dicht ist, und nur selten durch Beimengung von Glimmer Schiefergefüge erlangt, in welchem Falle er dem Gneisse ähnlich wird. Bei *la Braquerone*, zwischen *Millhan* und *Rodez*, sieht man ein Quarz-Lager aus sehr kleinen Krystallen bestehend, so, daß die Masse ein körniges Ansehen hat. Endlich bei *St. Cyprien (Aveyron)* trifft man ungeheure Stöcke, vielleicht Lager von weißem Quarze; sie umschließen gleichzeitig gebildete Massen von Eisenoxyd-Hydrat.

Ich will dieser gedrängten Uebersicht der alten Gebiete noch einige Worte beifügen, die Gegenwart des Eisenoxyduls betreffend, welches man darin hin und wieder an ziemlich vielen Punkten zerstreut findet. Es kommt unter andern im Talkschiefer zwischen *Aurillac* und *Mont - Jalvi* vor, und im Gneisse zu *Bar*, einige Stunden von *Camaux*; allein in größter Häufigkeit wird jenes Erz zumal bei *Villefranche* im Berge von *Combenegre*, auf dem linken Ufer des *Aveyron*, getroffen. Das Gestein dieses Berges ist ein sehr Glimmer-reicher Gneifs, der in Granit übergeht und Porphy-Stöcke umschließt. Porphy und Granit zeigen sich hier in innigem Verbande, und kleine Adern von Porphy durchziehen den Granit in allen Richtungen. Im Gneisse von *Combenegre* kommt das Magneteisen auf gedoppelte

Weise vor; es bildet plattrunde Stöcke, die bis zu 30 Meter Durchmesser haben; am häufigsten aber erscheint das Magneteisen als Gemengtheil des Granites, in welchem dasselbe den Glimmer vertritt. Unter solchen Verhältnissen wird das Erz im Gneisse nicht getroffen, wohl aber sieht man es hier auch als Lager von ungefähr 18 F. Mächtigkeit.

Erze führende Gänge sind häufig in diesem Gebiete. Bei *Issengeaux* und *Pontgibault* findet man Bleiglanz. Zu *Vezir* (*Aveyron*) hat einige Zeitlang Gewinnung von Bleiglanz und phosphorsaurem Blei Statt gehabt u. s. w. Spuren von Kupfer kommen ostwärts *Vigan* vor, und Braun-Eisenstein auf Stöcken zu *Kaimar* bei *St. Cyprien*, so wie auf Gängen zu *Ambialet* und *Villefranche*, unfern *Alby*. Auf Antimon baut man zu *Malbosc* (*Lozère*).

Uebergangs-Gebiet.

Die alten Fels-Gebilde, von welchem im Vorhergehenden die Rede gewesen, erscheinen beinahe stets unmittelbar bedeckt von Flöz-Formationen. Indessen haben wir des Uebergangs-Gebietes auf dem Gehänge der *Tarare*-Gruppe bereits erwähnt. Auch an dem südlichsten Ende des Plateaus trifft man noch ähnliche Erscheinungen. Auf beiden Abhängen der Kette zeigt sich ein schmaler, wenig zusammenhängender Streifen von Uebergangs-Gebilden. Das nördliche Gehänge hat dieselben, besonders in der Gegend um *Belmont*, in der Nähe von *Pont de*

Camarès und von *Saint Maurice* (*Aveyron*) aufzuweisen. Auf dem südlichen Gehänge erscheinen sie mächtiger und mehr zusammenhängend, um *Caunes* (*Aude*) einen Streifen von mehreren Stunden Erstreckung ausmachend; auch treten sie bei *Orlagues*, *Bédarioux* und *Lodève* wieder auf. Möglich ist, daß dem Uebergangs-Gebiete eine zusammenhängendere Verbreitung zusteht, als wir angegeben; denn man sieht die Seiten dieser primitiven Kette fast überall bedeckt mit Thonschiefer, ähnlich jenem, den wir als bei *Caunes* auftretend bezeichnen werden, und wechselnd mit Uebergangskalk.

Die erste bezeichnete Uebergangs-Gruppe findet sich im W. gegen *Belmont* zu. Hier gewährt die Berg-Kette folgenden Durchschnitt: der Kern, welcher sich von *St. Pont* nach *Caunes* erstreckt, besteht aus Granit, der in Gneifs übergeht. Talkschiefer, wechselnd mit dichtem und körnigem Kalke, überlagert zu beiden Seiten jenen primitiven Kern. Auf dem Abhange gegen das Departement *de l'Aveyron* tritt eine Grauwacke auf, bestehend aus Trümmern von Talk- und von Thonschiefer, von Quarz und Kalk, gebunden durch zerkleinerte Schiefer-Substanz, oder durch einen kieseligen Teig. Diese Grauwacke geht allmählich in einen feinkörnigen, eisenschüssig-quarzigen Sandstein über, welcher alle Merkmale des *old red sandstone* von *Breconshire* trägt. Häufig umschließt dieß Gestein Quarz-Gänge, welchen kein so vielartiges Streichen zusteht, wie den Gängen, die im Kalke aufsezzen; in den, mit

dem Sandsteine wechselnden, Mergel-Lagen nimmt man die Quarz-Gänge nicht wahr. Dieses Gebilde setzt bis jenseit von *Pont de Camarès* fort, welche kleine Stadt in einer Einbiegung des alten Gebietes liegt. In anderthalb Stunden Entfernung von der Stadt trifft man eine Schiefer-Lage so reich an Bitumen, daß sie als Brenn-Material benutzt wird. Etwas weiter ostwärts, gegen *St. Maurice* hin, erscheint ein ähnlicher Schiefer im Wechsel mit Uebergangskalk. Ein Trümmer-Gestein unfern dieser Stadt besteht aus einem Teig von körnigem Kalke mit Talk-Theilen durchflochten, und durchzogen von Achat-Schnüren. Endlich zwischen *St. Maurice* und *Lodève* zeigt sich ein röthlichbraunes, dem Grauwackenschiefer ähnliches Gestein, welches in blauen Schiefer übergeht, der, nach COMBES Angabe, Abdrücke von Farrnkräutern enthalten soll.

Der südliche Streifen des Uebergangs-Gebietes ist mehr zusammenhängend, als der vorhergehende, besonders in jenem Theile, welcher dem *Noire-Berge* angelehnt erscheint. Er besteht aus thonigen und talkigen Schiefen, die mit grauem und röthlichem Uebergangskalke wechseln. Der Kalk, stets dicht, enthält Ueberbleibsel von *Encrinus* und von *Caryophyllia*. Die Schiefer sind vorherrschend.

Dieses Uebergangs-Gebiet dürfte eines der ältesten seyn; es entspricht so ziemlich jenem von *Plymouth*.

Am *Pont de la Mouline* unfern *Lodève* zeigen sich die Transiziions-Gesteine von neuem. Schiefer wechseln mit dolomitischem Kalke.

Auch einige Gyps-Ablagerungen sieht man unmittelbar dem Granite aufgesetzt. Sie erscheinen ohne Bedeckung, und es läßt sich daher über das Alter derselben nicht mit völliger Sicherheit aburtheilen.

(Fortsezzung folgt.)

Ueber den Vesuv)*.

"— fractas ubi Vesbius egerit iras
Aemula Trinacriis volvens incendia flammis."

STAT. SYL. IV. 4.

by Prof. James D Forbes

12

(BAEWSTER, Edinb. Journ. of Sc.; October, 1828, p. 189.)

Der *Vesuv* erhebt sich am Rande einer ausgedehnten Ebene, deren Entstehen durch die nämlichen Ursachen bedingt worden seyn dürfte, welche den Feuerberg selbst erzeugten; gegen SW. begrenzt das Meer die Ebene, in andern Richtungen wird sie von den *Apenninen* umgürtet, in einer Weite vom Meere, die oft bei zwanzig Meilen beträgt. Obwohl die ganze Ebene, von welcher die Rede, ihren Ursprung unterirdischer Hitze zu danken hat, so zeigen sich dennoch die vulkanischen Agenzien nur in

* Der Verf. hat sich nicht genannt.

der Nähe des brennenden Berges deutlicher, indem er die Stelle eines kolossalen Rauchfanges für das Ganze ausmacht, und, wie HUMBOLDT vom Pik auf *Teneriffa* sagt, eine Sicherheits-Klappe für die umliegende Gegend abgibt, obwohl, wie sich später darthun wird, nicht hinreichend für das nachbarliche *Neapel*.

Der Vulkan ist abgetheilt in zwei wohl unterscheidbare Hälften, in den *Monte Somma* und in den eigentlichen *Vesuv*. Der *Somma* stellt sich als Segment eines Kreises dar; im Inneren steil, nach Aussen sanft sich verflächend. Laven und Tuffe setzen die Bergmasse zusammen. Nicht ohne Grund ist man des Glaubens, der *Somma* sey ein Theil der Wand des ursprünglichen Kraters von dem Berge vor der furchtbaren Erupzion von 79 nach Christus gewesen, und es wäre dadurch die, dem Meere zunächst gelegene, Bergseite fortgeführt worden, wobei ein ebener Raum zurückgeblieben für die Auftreibung eines neuen Berges durch unterirdische Thätigkeit. Die steile Wand des *Monte Somma* läßt seine ganze innere Struktur wahrnehmen; hier vermag man sich zu überzeugen, daß eine leuzitische Lava vorherrscht, welche von Gängen in mannichfachen Richtungen durchzogen wird, Phänomene, die den Geognosten lange als schwierig erklärbare Probleme gegolten; aber das Räthsel scheint leicht zu lösen, wenn man annimmt, daß die vorhandenen, mehr wagerechten Lava-Schichten durch die innere Wirksamkeit emporgetrieben worden, während die-

ser Theil des Berges als Krater in Dom-ähnlicher Gestalt zurück blieb, wie solches die Neigung der Schichten darthut. Als die Gewalten der Tiefe in ihrer Thätigkeit nachliessen, und die Masse während der allmählichen Abkühlung nieder gedrückt wurde, entstanden Risse und Spalten, welche spätere Erupzionen mit verschiedenartiger Lava, die Masse der erwähnten Gänge ausmachend, erfüllten. Aehnliche Gänge haben die *Liparischen* Eilande aufzuweisen; besonders häufig sieht man Erscheinungen der Art bei den Trapp-Gesteinen. Die Höhe des Rückens von *Somma* beträgt 3700 F. über dem Meere. Am Fusse des inneren Abhanges, zwischen ihm und dem neuen Vulkane, ist das *Atrio del Cavallo*, ein Thal in Gestalt eines Kreis-Segmentes um die Basis des Kegels (der Name rührt von dem Umstande her, dass Reisende, die den *Vesuv* ersteigen wollen, hier Pferde oder Maulthiere zurück lassen). Die Oberfläche zeigt sich verschieden, je nach der Beschaffenheit der Lava, die in das Thal sich ergossen. Gegenwärtig findet man sie höchst uneben und wüste, eine Folge der Lava-Ausbrüche vom Jahre 1822, und einiger früheren Erupzionen, deren Erzeugnisse noch gänzlich unfruchtbar sind, mit Ausnahme weniger Lichenen, die in vorhandenen Spalten gedeihen. An einer Stelle, nahe beim Fusse des Hügels, worauf die Einsiedelei steht, erscheint die Lava von 1819 unter der Gestalt rund geschlungener Taue, natürliche Folge, wenn eine schlackige Lava sich langsam Wellen-artig bewegt. — Der

ben, unterworfen; auf seinem Gipfel sieht man einen tiefen Schlund, oder Krater, der mit der Höhe des Berges im Verhältniß steht. Die Messungen der verschiedenen Theile des Berges in mehreren auf einander folgenden Perioden, sind von großem Interesse. Die Unvollkommenheiten früherer barometrischer Höhen-Bestimmungen ließen die älteren Angaben zum Theil sehr zweifelhaft. NOLLET fand im Jahre 1749 eine Erhabenheit von 3120 Par. F.; eine Bestimmung, welche wahrscheinlich der Wahrheit sehr nahe stand. Einige Jahre später gab der PADRE DELLA TORRE die Höhe nur zu 1677 F. an. Im Jahre 1772 bestimmte SAUSSURE die Höhe zu 3659 Par. F., und SHUCKBURGH fand sie an der Stelle, wo die Lava 1776 ausgebrochen war, zu 3692 Par. Fufs. Diese Lava bildete einen Kegel in der Mitte des Kraters und verschwand im Jahre 1779. Im Julius 1805 wurde von GAY-LUSSAC der höchste Gipfel-Punkt zu 606 Toisen = 3757 Engl. F. angegeben; v. HUMBOLDT bestimmte, einen Monat später, den Berg, im Zentrum des Kraters, zu 542 Toisen. Eine Mittelzahl aus den Messungen von GAY-LUSSAC und HUMBOLDT läßt die Basis des Kegels zu 370 Toisen annehmen, und die Einsiedelei zu 300 Toisen. Im Jahre 1817 soll, nach Graf MINTO, der höchste Gipfel 3963 F. betragen haben. Im Februar 1822 stieg derselbe um 202 F., wodurch eine Höhe von 4165 F. entstand. SALVATORE, der Führer auf den *Vesuv*, sagt aus, dafs vor dem Oktober-Monate 1822 die Erhabenheit 4250 F. ausge-

macht habe (eine Schätzung der Wahrheit sehr nahe), und daß zur Zeit des Ausbruches in den genannten Jahren, mehr als 800 F. vom Gipfel, den zuletzt gebildeten Kege! mit eingeschlossen, hinweggeführt worden sey, so, daß gegenwärtig die Höhe nicht wohl über 3400 F. ausmachen kann *. — Zwischen 1822 und 1826 hat das Aussehn des Berges auffallende Aenderungen erlitten. Eine Folge derselben war die Erweiterung des Kraters. — — Vor der ersten geschichtlichen Erupzion (79 nach Christus) bildete der Berg-Gipfel, wie STRABO berichtet, eine ebene Fläche mit Asche und Gesteinen bedeckt; Alles trug Merkmale feueriger Einwirkung. Im Jahre 1651, nach einem ruhigen Zwischenraume von 492 Jahren, hatte der Krater, so erzählt BRACINI, 5000 Schritte im Umfange, und seine Tiefe maß 1000 Schritte. Auf dem Boden war eine begraste Fläche, die zum Weideplazze diente; die Seiten des Kraters waren dicht bewaldet, so daß sol-

* So viel uns bekannt, bestimmte SAUSSURE die Höhe des *Vesuv* im Jahre 1773 zu 609 Toisen. HUMBOLDT, BUCH und GAY-LUSSAC fanden, 1805, den nördlichen Rand des Berges, *la Rocca del Palo*, genau, wie SAUSSURE, den südlichen Rand aber um 71 Toisen niedriger. Nach HUMBOLDT's Messungen, 1822 angestellt, hatte sich der nördliche Rand gar nicht, der südliche nur wenig verändert.

che von Bären zu Aufenthalts-Orten gewählt wurden. In der Mitte befanden sich mehrere Höhlen von nicht unbeträchtlicher Grösse. Auch drei kleine Seen sah man hier; die Wasser derselben sollen verschiedene Eigenthümlichkeiten gehabt haben, das eine warm, das andere salzig, das dritte bitter gewesen seyn *. Diese seltsame Schilderung stellt genau die Beschaffenheit des erloschenen Vulkanes von *Astroni* bei *Neapel* dar, von dem bei anderer Gelegenheit die Rede seyn soll. — Im Jahre 1755 war der Boden des Kraters so hoch, daß die große Fläche in der Mitte desselben um 25 F. niedriger war, als der Rand, und in ihrem Zentrum stieg ein anderer Kegel von 80 bis 90 F. Höhe empor, der seinen eigenen kleinen Krater hatte, wodurch dessen Grösse zunahm. So zeigt sich ein Vulkan in seiner gewohnten Thätigkeit; der Boden des Schlundes erhebt sich durch das, aus den Tiefen emporgetriebene, Material, und wurde derselbe beträchtlich entleert durch eine große Erupzion, so braucht er lange Zeit, um sein früheres Niveau wieder zu erhalten. Bei Betrachtung der Operationen eines Feuerberges ist es von Wichtigkeit zu erwägen, auf welcher Stufe des geregelten Laufes von Phänomenen sich derselbe gerade befindet. Vor dem Jahre 1622 hatte der Krater nur 5600 F., oder ein Weniges mehr als eine Meile im

* HAMILTON, *Campi Phlegraei*; Vol. I, p. 62. BREISLAK, *Campanie*; Vol. I, p. 186.

Umfang; allein, da in diesem Jahre eine Entladung des Berges mit ungewohnter Wuth erfolgte, so führte das, in der unteren Tiefe angesammelte, Material den Gipfel fort, der Kegel nahm an Höhe ab, und hinterließ den noch vorhandenen Schlund von drei und einer halben Meile in der Runde, und 2000 F. vom äußersten Theile des gegenwärtigen Gipfels. Diese Verhältnisse kommen sehr überein mit der Beschaffenheit des Kraters von 1651, der, seiner ungeheuren Gröfse halber, und wegen den Anstrengungen des Berges ihn hervorzubringen, bei 500 Jahre ruhig verblieb. — Wir sollten demnach geneigt seyn zu erwarten, dafs eine beträchtliche Zeit verstreichen dürfte, vor einem ähnlichen grofsartigen Ausbruche; allein keine Periode gleicht der oben erwähnten, denn damals schien die vulkanische Thätigkeit beinahe gänzlich erloschen, während der Berg gegenwärtig augenfällig wirksam ist, wie die häufig wiederholten Ereignisse der letzten wenigen Jahre anzeigen, besonders seit der Katastrophe vom 22. März 1828, welche indessen nicht besonders beträchtlich gewesen seyn dürfte. Es ist ein beachtungswerther Umstand, dafs der Krater des *Vesuv*, wie derselbe von 1826 bis 1827 war, in seinem Umfange keinen seines gleichen hatte. »Man könnte als allgemeine geologische Thatsache ansehen,« sagt der Verf. des Artikels *Physical Geography* in der *Edinburgh Encyclopedia* *, »dafs die höchsten vulkani-

* Vol. XVI, p. 487.

schen Berge auf ihren Gipfeln die kleinsten Krater hätten; wüßten wir nicht, durch HUMBOLDT belehrt, daß der Schlund des kolossalen *Cotopaxi* und des *Rucu Pichincha* beinahe eine Meile im Durchmesser hielten.* Gegenwärtig übertrifft der *Vesuv* sogar beide. Der *Aetna*, ungefähr 11,000 F. hoch, hatte einen Krater, welchen HAMILTON 1769 nur auf zwei und eine halbe Meile im Umfange schätzt *, mithin drei Viertheile einer Meile geringer als der *Vesuv*, dessen Höhe bloß 3400 F. beträgt. Der *Pico de Teyde* auf *Teneriffa*, von mehr als 12,000 F. Seehöhe, hat einen Krater von 300 bis 200 Durchmesser und von 100 F. Tiefe **.

In dem Verhältnisse, welches der Aschen - Kegel zur Gesammthöhe des Berges hat, ist der *Vesuv* ebenfalls merkwürdig, wie nachstehende, durch den unermüdeten HUMBOLDT angestellte, Vergleichung ergibt:

	Gesamthöhe. Toisen.	Kegel mit Asche bedeckt.	Verhältniß des Kegels.
<i>Vesuv</i> .	606	200	$\frac{1}{3}$
<i>Pico de Teyde</i>	1904	84	$\frac{1}{22}$
<i>Pichincha</i> .	2490	240	$\frac{1}{10}$

Das am wenigsten geneigte Gehänge beträgt, nach demselben Schriftsteller, 32 bis 40°; die steilsten Abhänge am *Vesuv*, am *Pico* und *Pichincha* oder
Jorullo

* *Campi Phlegræi*; I, 47.

** DAUBENT, *Volcanos*; p. 25.

Jorullo haben 40 bis 42°. Nicht ohne Mühe gelangt man zu einer Schätzung des gegenwärtigen Abhanges des Neapolitanischen Feuerberges, durch Vergleichung und sorgfältige Messung einer großen Zahl von Skizzen von mehreren Beobachtern aufgenommen, um Alles Schwankende möglichst zu verbannen. Aus einer Mittelzahl vieler Winkel für den nördlichen Abhang festgestellt, und durch verschiedene Naturforscher am Schlusse von 1826, oder im nächsten Frühlinge ausgemittelt, läßt sich ein Werth von $41 \frac{2}{3}^{\circ}$ als das Wahrscheinlichste folgern. Diefes ergibt ungefähr den Aufsteigungs-Winkel des gewöhnlichen Fufspfades von der Einsiedelei von *St. Salvador*. Auf der Südseite wird der Abhang steiler, so, daß er gegen den obersten Theil hin, mehr als 46° betragen dürfte.

Aus dem Dargelegten ergibt sich, daß die vulkanische Kraft ihren Siz, so wie die Art ihres Thätigseyns zu ändern vermag, und daß dies in solchem Grade Statt haben kann, daß der Erupzions-Punkt vom *Monte Somma* bis zu dem des neuen Kegels geändert wurde. — Daß die Lava stets dem Haupt-Krater eines brennenden Berges entfließt, ist ein Irrthum; nur durch den Einfluß besonderer Umstände kann dies der Fall seyn. Die Lava von 1760 ergoß sich aus vier kleinen Schlünden, welche noch jetzt am südlichen Fufse des Kegelberges vorhanden sind. Einer der Hügel, welcher bei dieser Gelegenheit gebildet wurde, mißt 238 Palmen (ungefähr 200 F.). Auf ähnliche Weise brach der

J. 1829. 38

Strom von 1822 an der entgegengesetzten Bergseite aus, und überfluthete das *Atrio del Cavallo*. Die Lava liegt noch ganz wüste. In ihrem Laufe bedeckte dieselbe verschiedene ältere Laven, und trug, gleich allen späteren Erupzionen, ungemein viel dazu bei, die erhabene Ebene, auf welcher der Kegel emporsteigt, mehr auszudehnen. Auch die Lava von 1794 wurde an der westlichen Seite des Kegels herausgetrieben; aber in beträchtlicher Weite von der Erupzions-Mündung von 1822. Die Stelle führt den Namen *la Pedementina*. Sie bahnte sich ihren Weg durch eine schmale Kluft, floss nur 2375 Par. Fuß weit, und ihre Breite betrug nur den zehnten Theil dieses Maafses. Noch heutiges Tages stellt sie sich unfruchtbar dar, so schwarz und unzersezt, als wäre sie erst eben ergossen worden. Sie folgte verschiedenen Richtungen und wirkte sehr zerstörend, besonders in *Torre del Greco*, durch deren Strafsen sie ihre furchtbaren Wogen wälzte, und, obwohl man auf den Massen, welche die früheren Häuser zerstörten, neue Gebäude sich erheben sieht, so sind dennoch die absoluten Wirkungen der Lava so vollkommen unverändert, daß dieselben ganz frisch zu seyn scheinen. Ein Zeit-Verlauf von mehr als 30 Jahren hat den Stand der Dinge nur wenig zu ändern vermocht. Da, wo die Lava ins Meer trat, beträgt die Breite ihres Stromes nicht weniger, als 1127 Par. F.; sie schritt auf eine Weite von 362 F. in das Meer vor. Wie BREISLAK bezeugte, so hat die Lava sich nicht Säulen-artig abgesondert

nach Art der Basalte, wie zu vermuthen gewesen wäre, sondern sie erhärtete, ohne eine regelmäßige Gestalt anzunehmen, wahrscheinlich eine Folge der vielen Schlacken, die sie mit sich führte. Allein diese Angaben sind irrig; denn einmal sieht man die Lava Säulen-artig abgesondert, aber freilich hat diefs in Weitungen Statt, die später, als BREISLAK beobachtete, durch Steinbruchbau aufgeschlossen wurden; ferner nimmt dieser hochverdiente Forscher an, man müsse, wegen der plötzlichen Abkühlung unter Wasser, regelrechte Gestaltung der Lava erwarten; allein solche Ansicht widerlegt sich vollkommen durch die Entdeckungen von HUTTON und HOPE, welche beweisen, daß die Basalte, wie die Lava, nur durch sehr allmähliche Abkühlung regelmäßige Formen annehmen können.

Die Beschaffenheit des *Atrio del Cavallo* wurde bereits angedeutet. Aufser Zweifel ist, daß man hier Laven-Lager, vulkanische Konglomerate und Aschen-Schichten, bis zu großer Tiefe über einander gehäuft sieht. Das Thal ist beinahe eben. Seine Breite zwischen dem Fusse des Kegels und jenem der *Somma* betrug, nach den genauesten Messungen von DELLA TORRE im letzten Jahrhundert, 2220 Par. F.; es dürfte in diesem Verhältnisse bis zur gegenwärtigen Zeit keine beträchtlichen Aenderungen eingetreten seyn. Zur Untersuchung der Struktur ist das westliche Ende am meisten geeignet. Der Hügel *Cantaroni*, welcher die Einsiedelei trägt, besteht ganz aus vulkanischem Tuffe, wel-

cher, da derselbe ohne Zweifel aus der Tiefe emporgetrieben wurde, augenfällig die Beschaffenheit des unteren Bodens vom Thale anzeigt. — Im S. des Hügels *Cantaroni* erscheint die Lava von 1767, welche sich nach der *Fossa grande* erstreckt; gegen N. jene von 1785, die in ein Thal sich ergossen hat, welches in zwei Hälften geschieden ist, *Rio Cupa* und *Fossa di Faraonte*. — In der *Fossa grande* sieht man viele Durchschnitte der Schichten; sie bestehen ganz aus weichen Tuffen, und in denselben liegen die vom *Somma* in früherer Zeit ausgeschleuderten Massen, so bekannt und geschätzt wegen der mannichfachen interessanten Mineralien, welche sie enthalten.

Die Mineral-Erzeugnisse des *Vesuv*, so zahlreich, so auffallend, so wichtig, haben seit längerer Zeit viel Aufmerksamkeit erweckt. — Die grossen Vulkane beider *Sicilien* fanden ihre eigenen Geschichtschreiber. Ueber den *Aetna* berichtete DOLOMIEU, über die *Liparischen Inseln* SPALLANZANI, vom *Vesuv* handelte GIOENI. Alle diese Werke sind veraltet; sie vermögen den Forscher nicht mehr zu leiten. Und selbst die neuesten Arbeiten von MONTICELLI und COVELLI genügen dem Jeztstande der Wissenschaft nicht. Die Sucht, die Zahl der Gattungen zu vervielfältigen, überschreitet alle Grenzen; das nomenklatorische Gewirre muß den eifrigsten Anhänger der Scienz abschrecken. Weit entfernt, die Vesuvianische Mineralogie zu reformiren, soll das Nachfolgende nur als Aufzählung

der Produkte des Feuerberges gelten; die Felsarten machen den Anfang, diesen werden sich die (sogenannten) einfachen Mineralien anschließen.

I. Lava. Dieses Gestein erscheint meist als Verbindung zweier einfacher Mineralien, des Augits und des Feldspathes, obwohl auch, mehr zufällig jedoch, Theilchen einigen andern Gattungen zugehörig, in dem Gemenge der Felsart sehr bedeutend werden. Die Laven des *Vesuv* zeigen sich theils dicht, theils zellig, oder sie sind zersezt. Die ersten, die dichten, haben in der Regel Porphyry-Gefüge durch eingeschlossene Krystalle; mitunter findet man dieselben auch beinahe homogen, und in hohem Grade krystallinisch. Sie ähneln in solchem Falle den Basalten ungemein; so z. B. jene Lava, die zum Behuf des Straßsen-Pflasters von *Neapel* und des Baues der Straße nach *Portici* gebrochen werden. Einige nähern sich sehr dem Strome alter Lava vom *Capo di Bove* bei *Rom*, welche, nach *DAUBENT*, ein inniges Gemenge aus Augit und Leuzit ist. Eine andere Laven-Abänderung hat eine dichte grauliche Grundmasse, und schließt schwarze Augit-Krystalle ein. Die im Jahr 1822 ergossene ist dicht und dunkel gefärbt. Jene des *Monte Somma*, meist sehr krystallinisch, sind ausgezeichnet durch die schönen Leuzite, welche sie in großer Häufigkeit enthalten. Die *dykes*, von denen bereits die Rede gewesen, zeichnen sich in Absicht ihrer Masse wesentlich von jener der Lagen-artig verbreiteten Lava aus. *BREISLAK* zählt nicht weni-

ger als 22 Varietäten der *Somma*-Lava auf; allein seine Beschreibungen sind zu unbestimmt, um den Gegenstand hinreichend aufzuklären. Die Leuzit-Laven gehören indessen keineswegs den älteren Erupzionen und diesem Theile des Berges ausschließlich an; auch die Ausbrüche vom Jahre 1760 haben deren geliefert. — Die blasigen Laven unterscheiden sich, in Absicht ihrer Zusammensetzung, wahrscheinlich nicht von den dichten. Häufig wurden kugelige Massen und Stücke derselben, zugleich mit vulkanischem Sande und mit Asche, ausgeschleudert, und so werden dieselben oft unter den Ruinen von *Pompeji* getroffen. Manche Abänderungen gleichen sehr dem Trapp-Mandelsteine *Schottlands*. Nicht selten sieht man diese Lava mit einem Beschlage von salzsaurem Kupfer bekleidet; so findet sie sich namentlich im *cratere del Francese*. — Die zersezten Laven weichen in ihren Merkmalen von beiden vorhergehenden sehr ab. Ihre Umwandlung erfolgt theils durch einfaches Verwittern, theils durch Mitwirken Gas-artiger Emanazionen. Die Laven, in welchen Feldspath vorherrscht, werden mehr Thonartig. — Die Laven von 1822 sind noch vollkommen unfruchtbar; jene von 1777 und 1819 bekleiden die gewöhnlichen Lichenen.

II. Vulkanische Konglomerate oder Brekzien, bestehend aus Bruchstücken verschiedener, durch einen Teig verbundener, vulkanischer Erzeugnisse,

III. Tuffe. Sie entstehen selbst gegenwärtig noch häufig am *Vesuv*. Man kann dieselben betrachten als verhärteten Schlamm, ähnlich jenem, welcher *Herculanum* begrub. (Der Verf. behält sich vor, auf diesen Gegenstand später ausführlich zurückzukommen.)

IV. Vulkanische Asche, richtiger Sand, eines der häufigsten Erzeugnisse vom *Vesuv*. Durch Ausbrüche solcher Art, wurde, wie bekannt, *Pompeji* im Jahre 79 bedeckt, und 1822 sah man die ausgegrabenen Theile dieser wunderbaren Stadt von neuem bis zur Tiefe von mehreren Fufs mit Asche überschüttet.

An sogenannten einfachen Mineral-Substanzen zeigt sich der *Vesuv* besonders reich. Nach der Reihenfolge, welche das System von Mohs vorschreibt, gehören nachstehende Fossilien als die wichtigen hierher.

Mascagnin, als staubartige Ausblühung.

Steinsalz, bildet zierliche Konkrezionen im Krater.

Alaun und Vitriol dürften sehr wahrscheinlich auch vorkommen (in der *Solfatara* von *Pozzuoli* finden sich beide Substanzen, wie bekannt).

Körniger Kalk, eines der denkwürdigen Mineralien unter den Auswürflingen des *Monte Somma* und des *Vesuv*. Unter den vielartigen Abänderun-

gen ist die blau gefärbte besonders interessant *. HAMILTON hat eine Abbildung geliefert von einem Stücke dieses Marmors, welche einen Lava-Kern umschliesst. — Die körnigen Kalke enthalten, wie bekannt, die meisten von den interessanten einfachen Fossilien, welche der *Vesuv* liefert.

Faser - Arragon (sogenannte Eisenblüthe), von ausgezeichneter Schönheit in den Laven, so namentlich bei *Torre di Bassano* zwischen *Castellamare* und *Torre del Greco*.

Witherit, in schönen dendritischen Konkretionen in den Spalten des körnigen Kalkes. Er führt auf dem *Vesuv* den Namen Barolit.

Salzsaures Kupfer, in Laven-Spalten, deren Wandungen mit grüner Rinde bedeckend. Besonders häufig in den Laven von 1804 und 1805; auch die Laven von 1820 führen die Substanz, so namentlich am *Cratere del Francese*.

Glimmer gehört zu den häufigen Erzeugnissen des *Vesuv*. Er zeigt sich theils schwarz, gleich jenem in der Lava des erloschenen Vulkans von *Albano*, theils lichtgrün und Silber-glänzend.

Leuzit. Der größte bekannte Krystall, aus THOMPSON'S Sammlung abstammend, jetzt im *Edinburgher* Museum aufbewahrt, misst 1,64 Zoll in

* Man bedient sich ihrer, bei den mosaïschen Arbeiten, die in *Neapel* gefertigt werden, um den Himmel nachzuahmen.

seiner längsten Axe und 1,23 Zoll in der kleinsten. Der Theil des Berges, genannt *La Ria Cupa di Sobotionella* liefert dies Mineral in besonderer Häufigkeit.

Nephelin, fast nur in den kleinen Höhlungen des körnigen Kalkes vom *Monte Somma* vorhanden.

Mejonit, desgleichen.

Albit.

Anorthit.

Augit. Schöne weifs-gefärbte Abänderungen finden sich in dem *Fossa grande*.

Hornblende, in ausgezeichneten Krystallen.

Grammatit, im Kalksteine des *Somma* und in den Laven.

Epidot, krystallisirt im körnigen Kalke. Auch die sogenannte *Skorza* (*Scorsalito* der Neapolitaner) findet sich in den Laven von 1822, zum Theil untermengt mit Breislakit.

Lasurstein, unter den Auswürflingen des *Vesuv*, gemengt mit vulkanischem Material, ohne dafs sein Aussehn Aenderungen erlitten hätte.

Haun.

Spinell, die schwarze Varietät, zumal unter den Erzeugnissen der Erupzionen von 1794 häufig.

Topas, in sehr kleinen Krystallen auf dem *Monte Somma*. (Auch der *Piknit* scheint am *Vesuv* vorzukommen.)

Quarz, in mannichfachen Varietäten, aber im Ganzen nicht häufig; **Chalzedon** findet sich besonders ausgezeichnet.

Obsidian, nur höchst selten; am *Monte Somma* in den Blasenräumen einer **Leuzit-Lava**; auch die Erupzion von 1822 lieferte das Mineral.

Bimsstein, ebenfalls zu den ungewöhnlichen Erzeugnissen des Neapolitanischen Feuerberges gehörig, und, wie es scheint, ausschliesslich den Massen des *Monte Somma* eigen.

Olivin, sehr ausgezeichnet, in Körnern und krystallisirt.

Idokras.

Melanit (schwarzer Granat), im Kalke des *Monte Somma*.

Granat.

Eisenglanz, von vorzüglicher Schönheit u. a. auf trachytischen Tuffen zu *St. Anastasia* hinter dem *Monte Somma*, in Leuzit-Laven von dem Ausbruche von 1817.

Magneteisen, häufig in einigen Laven.

Schwefel, ein gewöhnliches Erzeugniß des thätigen Vulkans, erscheint nur selten krystallisirt.

Auripigment; auch die Erupzion von 1822 lieferte zierliche Krystalle dieser Mineral-Substanz.

Auszüge aus Briefen.

Stockholm, den 16. Juni 1829.

Daß bei uns in mineralogischer Hinsicht wenig Neues sich ergeben, wird Ihnen Freund HISINGER geschrieben haben. Indessen dürfte folgende Nachricht nicht ganz unwichtig seyn. Probst ESMARK, ein Sohn des berühmten Mineralogen, hat in der Nachbarschaft von *Brevig* ein neues Mineral gefunden, welches vom Vater mir zur Untersuchung mitgetheilt wurde. Es ist diese Substanz nicht nur ein neuer fossiler Körper, sondern sie enthält sogar eine vorher unbekannt gewesene Erde. Das Mineral ist schwarz und glasig-glänzend, wie Gadolinit. Auf den Spaltungs-Flächen hat dasselbe zuweilen einen röthlichen Anflug, und gibt ein röthlichbraunes Pulver. Krystallisirt wurde solches bis jetzt nicht gefunden. Halbhart. Spröde. Eigenschwere = 4,8. Das Mineral enthält Wasser, läßt sich nicht schmelzen, wird aber gelb, wenn man es vor dem Löthrohre erhitzt. Ich habe es folgendermaßen zusammengesetzt gefunden:

Neue Erde	.	.	.	57,91
Kalkerde	.	.	.	2,58
Eisenoxyd	.	.	.	3,40
Manganoxyd	.	.	.	2,39
Talkerde	.	.	.	0,36
Uranoxyd	.	.	.	1,58
Bleioxyd	.	.	.	0,80
Zinnoxyd	.	.	.	0,01
Kieselerde	.	.	.	18,98
Kali	.	.	.	0,14
Natron	.	.	.	0,09
Thonerde	.	.	.	0,06
Wasser	.	.	.	9,50
Unaufgelöste Theile	.	.	.	1,40

 99,71.

Die neue Erde hat, in vielen ihrer Verhältnisse, so grosse Aehnlichkeit mit der basisch-phosphorsaurer Yttererde (Thorerde), dass ich anfangs glaubte meine alte Thorerde wäre ein Gemenge von der neuen Erde mit dem basischen Yttererdesalz. Bei neueren Untersuchungen, die ich deshalb mit den *Finbo*-Mineralien angestellt habe, ergibt sich aber dennoch, dass sie keine Spur von dieser Erde enthält, und dass folglich jene Erde wirklich neu ist. Ich nenne die neue Erde Thorerde, da dieser Name einmal in der Chemie aufgenommen worden. Die neue Erde ist farblos, sehr schwer, nach dem Glühen nur in Schwefelsäure lösbar, unauflöslich in kaustischen Alkalien, aber lösbar in kohlensauren,

besonders in kohlensaurem Ammoniak. Ihre Auflösung in Schwefelsäure wird im Kochen unklar, und setzt ein Salz in Menge ab, welches nach dem Erkalten sich wieder auflöst. Lezteres ist ein ganz charakteristisches Merkmal. Die Erde wird ohnehin von schwefelsaurem Kali und von *Cyaneisen-Kalium* gefällt. Ihre Auflösungen schmecken rein, herb und zusammenziehend. Das Thorium kann nur durch Kalium aus der Chlor-Verbindung ausgeschieden werden. Es ist eisengrau, erlangt durch den Strich metallischen Schimmer, und brennt in der Luft mit dem nämlichen Glanze, wie andere Erd-Metalle im Sauerstoffgas.

HISINGER ist nach *Gottland* abgereist; er beabsichtigt einige geognostische Untersuchungen.

BERZELIUS.

Zellerfeld, im Juni 1829.

HEULAND's prachtvolle Sammlung, welcher derselbe so große Opfer gebracht hat, wird gegenwärtig, leider, vereinzelt.

BAUERSACHS.

M i s z e l l e n.

RENGER theilte in den Verhandlungen der Schweizerischen Gesellschaft für die gesammten Natur-Wissenschaften (1827) Beobachtungen über die Lagerstätten des Goldsandcs in der *Aar*, an der *Emme* und an der *Ilis* mit. Die Gemengtheile liegen im Sand- und Kiesboden der Thalgründe zerstreut, welche jene Flüsse durchschneiden. Uferbrüche, bei hohem Wasserstande sich ereignend, haben zur Folge, daß der Goldsand zunächst an den Stellen sich ablagert, wo durch Einbiegungen der Ufer, oder durch veränderte Richtung der Wasserlauf in seiner Schnelle gestört wird. Der Sand, aus thonigen und kalkigen Theilen und aus Glimmer-Blättchen bestehend, enthält, neben den Gold-Körnchen und Blättchen, Zirkone, Spinelle, Granate, Chrysolithe, Sphene, Magneteisen- und Quarz-Körner u. s. w. Das Sandstein-Gebirge, der Braunkohlen-Sandstein, welcher das Innere der *Schweiz* füllt, scheint die Lagerstätte, von welcher die Gemengtheile des Goldsandcs in die Thalgründe des *Aar*-Bodens geschwemmt worden. Darauf führen die von R. mit dem Sandsteine vorgenommenen Untersuchungen.

Von J. J. BIGSBY erhielten wir eine Beschreibung des *Erie-Sees in Canada*. (*Quarterly Journ. of Sc., Litt. and Art; Oct., 1828: p. 358 ect.*) Ausgedehnte Ablagerungen von Gestein-Schutt verschiedener Art überdecken beinahe gänzlich die anstehenden Felsarten. Am südlichen Ufer, nach DEWEY, Bergrücken aus Sand und Gruß bestehend. Das Flachland, am Fusse desselben, wird von Lehm gebildet, der stellenweise große Massen von Thon, Sand und Gruß einschließt. Die nördliche Küste des Sees, vom Flusse *Detroit* bis *Long Point*, fand HAWKINS aus Sand, Gruß und Thon bestehend. Die oberen Lagen haben Rollstücke primitiver Gesteine aufzuweisen, deren Größe in westlicher Richtung zunimmt. Eine nahe Bucht führt Geschiebe von Grünstein, Porphyr u. a., dem *Huron-See* zugehörigen Gesteinen. In den Lagen von rothem Thone, am nordöstlichen Ufer, trifft man eckige Massen von schwarzem Kalksteine und Blöcke primitiver Felsarten; auch große Bruchstücke von Labrador und von weissem körnigem Kalke kommen daselbst vor. — Ein tiefer Einschnitt, den der *Niagara* gemacht, führt zur Kenntniss der Reihe anstehender Gesteine, und im Staate von *New-York* kann man solche verfolgen bis zu den primitiven Felsarten am östlichen Ende des *Ontario-Sees*. Aus der Höhe nach der Tiefe sieht man:

Kies-führender kalkiger Schiefer . *Erie- und Cayuga-See.*

Kalkstein (*corniferous Limestone*) *Erie-See und Niagara-Fluss.*

Kalkstein (*geodiferous Limestone*) Ufer des *Niagara-Flusses* und des *Ontario-Sees.*

Thonig - kalkiger Schiefer . . . Niagara , Genesee ,
Lockport.

Eisenschüssiger und Salz - haltiger
Sandstein Niagara , Genesee
u. s. w.

Kohlen - Sandstein (? Millstone
Grit) Ontario - See , Nähe
von Utica u. s. w.

Erz - führende Grauwacke daselbst.

Bergkalk (carboniferous Lime-
stone) östliches Ende des
Ontario - Sees.

Weisser Sandstein und quarziges
Trümmer - Gestein } nordöstliches Ende
des Ontario - Sees.
Dergleichen Kalk - haltig }

Der Gneifs, die allgemeine Unterlage dieser Gesteine,
zeigt starkes Fallen, aber die ihn bedeckenden Schichten
sind meist wagerecht.

Das neueste Gebilde am Erie-See ist ein kieseliges oder
kalkiges Gestein mit thonigem Bindemittel, reich an Eisen-
kiesen und Versteinerungen (mitunter ist jenes Erz das Ver-
steinerungs-Mittel) *. Am Cayuga-See soll das Gestein
schwache Kohlen-Lagen führen. An den frei stehenden
Wänden sieht man häufige salinische Ausblühungen. Nur
am nördlichen Ufer des Erie-Sees tritt die Felsart auf:
vom südöstlichen Ende bei *Hamburgh* setzt sie ohne Unter-
brechung bis *Sturgeon Point* fort **.

Der

* EATON bezeichnet die Felsart mit dem Namen *Secondary py-
ritiferous rock*.

** In andern Gegenden von *Amerika* ist ihr Vorkommen nach-
gewiesen.

Der mehr lockere schieferige Theil des Gesteines hat eine ungefähre Mächtigkeit von 25 F. Er verdient besondere Beachtung um der wohl erhaltenen Petrefakten willen, die er einschließt; Terebrateln, Favositen, Turbinolien, Milleporiten, Trilobiten, Encriniten und Orthozeratiten. Im dichten Kalke fand LEFEBUR (zu Philadelphia) bei Eighteenmile Creek eine Univalve, welche er zu einem neuen, in zwei Spezies zerfallenden, Genus erhoben hat; das Genus führt den Namen *Maclurite*. — Der Schiefer enthält zahlreiche rundliche Konkrezionen aus einer Wacken-artigen (?) Substanz bestehend. Als Kerne trifft man häufig in derselben regellose Bruchstücke einer Versteinerung, zuweilen auch Kalk-Fragmente sehr ähnlich in ihrer Masse dem Gesteine, das mit dem Schiefer lagenweise vorkommt.

Der von EATON mit dem Namen *cornitiferous limestone* bezeichnete Kalk ist zumal beim Dorfe Black Rock am Niagara schön entwickelt. Ein feinkörniger, lichtblauer und brauner Kalk, reich an Kupferkies und schwefelsaurem Stronzian. Von Versteinerungen trifft man hin und wieder kleine *Productus*; häufiger sind Eindrücke von Turbinolien. Ueber dem Kalke liegt ein schwarzer Schiefer, etwa 6 Zoll mächtig; dann folgt abermals Kalk von dunkelbrauner Farbe mit Chert - (Feuerstein - oder Hornstein -) Einschlüssen, theils in einzelnen Massen, theils lagenweise sich ausdehnend. Nach der Höhe nimmt der Chert zu, so, daß er endlich vorherrschend wird. Manche der größeren Chert-Massen zeigen deutliche Madreporen-Struktur. Die Kalk-Theile zwischen den Chert-Stücken enthalten: *Productus*, Terebrateln, Koralliten, Rete-poriten, Turbinolien; die Versteinerungs-Masse bildet stets

der Chert. Auch *Calymene* (*Enthomolithus paradoxus*, BLUMENB.) kommt vor. — Man kann diesen Kalk am nördlichen Ufer des Erie-Sees auf beträchtliche Weite verfolgen. Auch im Staate von New-York tritt die Felsart wieder auf.

Der Kalkstein um *Sandusky Bay*, *Peninsula* u. s. w. kann, in Absicht seines Alters, noch nicht mit Sicherheit bestimmt werden; wahrscheinlich jedoch nimmt er seine Stelle unmittelbar über dem, der Salz-Formazion verbundenen, Sandsteine ein; denn er führt Gyps, und in seiner Nähe entspringen Salz-Quellen. Die Farbe des Kalkes ist lichte-grau oder gelb. Er zeigt sich etwas körnig. Seine mächtigen Lagen scheinen wagerecht. Auf weite Erstreckung sieht man das Gestein frei von jeder mehr fremdartigen Beimengung; stellenweise aber enthält dasselbe zahlreiche organische Ueberbleibsel: Terebrateln, Turbiquilien, Trümmer von Trilobiten, Madreporen u. s. w. Auch schwefelsaurer Stronzian und Kalkspath finden sich darin. Jenes Mineral findet man zumal auf *Moss Island*, im Erie-See bei Fort *Meigs* am *Miami*-Flusse und auf den Inseln *Celeron* und *Große*. Auf dem Eilande *Moss* findet man, in einer ungefähr 50 F. hohen Felsmasse, einen Gang jener Mineral-Substanz, welcher da, wo er am mächtigsten, eine Breite von 4 F. hat. Die Krystalle, meist zu HAUY's Varietäten *trapéziennes* und *épointées* gehörig, und mitunter höchst regelrecht ausgebildet, messen zuweilen bis 4 Zoll Länge. Jene Stronziane, welche am Fort *Meigs* vorkommen, sind durchaus von gleicher Beschaffenheit.

An der nördlichen Küste des Erie-Sees, bei *Orford*, *Camden* u. a. a. O. finden sich Salz-Quellen, zumal da,

wo Gyps vorhanden. Auch an dem südlichen Ufer trifft man solche Erscheinungen. Um *Camden* und *Orford* zeigen sich Erdöl-Quellen, und Ausströmungen von geschwefeltem Wasserstoffgas, gehören zu den gewöhnlichen Phänomenen.

Rasen-Eisenstein ist häufig in den sumpfigen Umgebungen des Sees.

In der Nacht des 18. März 1829, eine halbe Stunde vor Mitternacht, wurden an verschiedenen Orten von *Schweden* sehr heftige Erdstöße, in der Richtung von NW. nach SO. verspürt, begleitet von einem Rauschen in der Luft, wie bei einem starken Hagelschauer. (Zeit. Nachr.)

J. HARDIE theilte einige Nachrichten mit über die Berge um *Biana* in der Ostindischen Provinz *Agra*. (*Asiat. Journal*; Aug. 1826.) Von *Fettehpour-Sikri* aus hat es das Ansehn, als erstreckten sich jene Berge aus N. nach S.; allein die Gipfel gehören zweien Ketten an, welche auf gewisse Weite ungefähr parallel gegen W. ziehen. Ihre Gestalten sind Kegel-artig. Eine Ebene, aus welcher nur einzelne mächtig hohe Hügel mit gerundeten Gipfeln sich erheben, trennt die beiden erwähnten Ketten. Um *Biana* sind die Gehänge sehr steil, fast senkrecht. Die Schichten fallen unter 35° nach NO. Sie bestehen aus zwei, mit einander wechselnden Gesteinen; das eine, eine Brekzie, Rollstücke von Feldspath und Achat einschließend, das andere fast ganz durch einen eisenschüssigen Quarz gebildet.

Ueber den sogenannten brennenden Berg von *Duttweiler*, muthmaßlich ein noch thätiger Vulkan (?!), und über dessen Salmiak, theilte GLASER einige Bemerkungen mit. (KASTNER's Archiv f. d. ges. Nat.; XIV, 69.)

MAC-CULLOCH schrieb über das Zusammentreffen von Granit und Sandstein in *Sutherland*. (*Quart. Journ. of Sc., Lit. and Art; new Ser.: Oct., 1828, p. 274.*) Der ausgedehnte Granit-Zug von *Sutherland* dehnt sich bis in die Grafschaft *Caithness*, wo der alte rothe Sandstein vorherrschend ist. Ueber dem Granite, welcher in Absicht seiner mineralogischen Merkmale vielfache Modifikationen zeigt, sieht man häufig ausgedehnte Gneiss-Züge. Der Sandstein, meist grau von Farbe, wird mitunter dicht; stellenweise sieht man ihn jedoch auch roth gefärbt; bald ist derselbe mehr thonig, bald mehr kalkig. Zwischen-Lager von schieferigem Thone gehören zu den gewöhnlichen Erscheinungen; sie treten mitunter in solcher Menge auf, daß sie über den Sandstein vorherrschen, und zuweilen ganze oberflächliche Strecken für sich allein bilden. Der Thon ähnelt theils dem gewöhnlichen Thonschiefer, theils trägt er mehr die Merkmale gewisser Grauwackenschiefer, nur selten hat derselbe das Aussehn jener schieferigen Thone, welche in dem weissen oder oberen Sandsteine, oder in dem Sandsteine auf *Arran* vorkommen. — Die Verbindung der Sandstein-Schichten mit den unterliegenden granitischen Massen ist auf eine weite Strecke sichtbar. Erstere lassen keine auffallende Krümmungen wahrnehmen. Nur selten erscheint die Oberfläche des vom

Sandsteine bedeckten Granites mehr regellos, und in solchen Fällen läßt jenes Gestein einige Störung wahrnehmen, die Schichten zeigen sich gebogen, der granitischen Oberfläche gemäß. Der Sandstein ist frei von Rissen; von Granit-Adern, welche in denselben eindringen, keine Spuren. Alles deutet darauf hin, daß der Sandstein über dem Granite abgesetzt worden. Da die Sandstein-Schichten theilweise unter einem Winkel von etwa 40° sich senken, so könnte jene Thatsache Manchen als ein Beweis gelten, daß bei weitem nicht alle Schichten als ursprünglich wagerecht abgelagert angesehen werden dürfen; indessen sind die Gründe, welche Annahmen der Art widerstreiten, zur Genüge bekannt. — Was an der erwähnten Stelle besondere Beachtung verdient, das sind die Eigenthümlichkeiten der Struktur, im Granite wie im Sandsteine, da, wo beide Felsarten einander unmittelbar berühren. Der Granit erlangt hier sehr täuschend eine Art von geschichtetem Aussehen, und wird dem Sandsteine, für den ersten Blick, ungemein ähnlich, so daß man sich geneigt sehen könnte, an Uebergänge beider Massen zu glauben. Wo Granit dem Sandsteine näher tritt, besteht derselbe aus Quarz und Feldspath. Stellenweise trifft man große Körner beider Substanzen unter einander gemengt; hin und wieder kommen sie auch durch einen feinen Sand gebunden vor. Eine andere Abänderung enthält schieferigen Thon, und wird auf solche Weise manchem Sandsteine sehr ähnlich. — Was die mineralogischen Merkmale des Sandsteines angeht, so zeigt sich derselbe, da, wo er den Granit unmittelbar berührt, sehr dicht, manchem Quarz-Gesteine ähnlich, und besteht vorzüglich aus Quarzsand und wenigen Feldspath-Bruchstückchen. An

andern Stellen ist der Sandstein unter solchen Verhältnissen ein Konglomerat, das zuweilen grofse Festigkeit zeigt, so, dafs es dem Granite an Härte nicht nachsteht. Hin und wieder ist das Konglomerat aus kleinen Trümmern von Granite zusammengesetzt, gebunden durch eine schieferig-thonige Masse.

Ueber die Gold-Gruben auf dem Eilande *Aruba* liest man einige Nachrichten in den *nieuwe Verhandelingen der eerste Klasse der Koniglyk Nederlandske Institut van Wetenschappen; 1^{er} deel, p. 265.* — Die Entdeckung fällt in das Jahr 1824. Die Ausbeute war bereits 1826 bedeutend (71 Pfund 1 Unze 3 Loth Niederl. Gewicht wurden dem Ministerium abgeliefert). Die Goldstücke haben zum Theil ein erstaunenswürdiges Gewicht. Wie in *Mexiko* und *Ungarn*, so gehört auf *Aruba* die Gold-führende Formazion dem Hornblende-reichen Uebergangs-Gebiete. Die ganze Oberfläche der Insel ist mit ungeheuren Syenit-Blöcken überstreut. Zu den vorkommenden Gesteinen gehören ferner Diorite und Serpentine; Magneteisen und andere damit gewöhnlich verbundene Erscheinungen werden nicht vermisst. Die Berg-Züge des nordwestlichen Theiles der Insel, zwischen denen die Thäler liegen, welche das Gold liefern, scheinen ganz aus Serpentin zu bestehen. Auch der Diluvial-Grufs in jenen Thälern abgelagert schließt Stücke dieses Gesteines untermengt mit Syenit-Fragmenten ein. (*Curaçao* hat dieselbe geognostische Beschaffenheit, wie *Aruba*; auch andere den *Antillen* zugehörige Inseln zeigen Serpentin- und Syenit-Formazionen.) — Die im Diluvial-Grufs vorkommenden Geschiebe von

Gediegen-Gold tragen mitunter täuschende Merkmale einer an Ort und Stelle erlittenen Schmelzung; sie enthalten nicht selten Erdtheile und kleine Rollstücke eingebacken u. s. w.

N. COVELLI theilte über das Erdbeben auf dem Eilande *Ischia* am 2. Februar 1828 in Nro. 2 der neuen, zu *Neapel* erscheinenden, wissenschaftlichen Zeitschrift „*Il Pontano*“ genauere Kunde mit. — Im Jahre 1805 hatten, wie bekannt, sehr beträchtliche Erd-Erschütterungen Statt. Die Phänomene erneuerten sich in den letzteren Jahren. Man zählte auf *Ischia* vierzehn Beben des Bodens bis zum Jahre 1827. Die stärkste trat am 11. April ein. — Am 2. Februar 1828 wurde *Ischia* so heftig erschüttert, daß man glaubte, die ganze Insel würde in den Meeresfluthen begraben werden. Drei heftige, mehr einem gewaltigen Brüllen, als dem Kanonen-Donner ähnliche, Schläge, scheinbar aus der Tiefe kommend, als ob Geschütze im Innern des *Epomeo* abgefeuert worden, gingen dem Phänomen voran; sie folgten einander in Zwischenräumen von 3 Sekunden. Das unterirdische Getöse wurde besonders stark vernommen längs der Küste von *Casamicciola*, *Lacco* und *Forio*; im Innern des Eilandes hörte man fast nichts davon, selbst an den Orten, welche am stärksten erschüttert wurden. Die Gegend zwischen *Fango* und *Casamennella*, im Westen unfern *Casamicciola*, litt am meisten. Die beträchtlichsten entstandenen Spalten und Risse hatten 20 F. Länge und 13 F. Breite. Sie zeigten sich nur in dem, durch Mauerwerk gestützten, Boden, da, wo jenes aus der senkrechten Richtung gewichen war. Die

Bebung zwischen *Fango* und *Casamennello* kam unmittelbar aus dem Innern des *Epomeo*. Sie dehnte sich aus W. nach O. von *Fango* bis *Casamicciola* und wendete sich sodann in umgekehrter Richtung aus O. nach W. gegen *Fario*. Zu *Fontana* verspürte man die Erschütterung minder stark. — Ein ganzes Dorf mit allen umliegenden Landhäusern wurde durch diese Katastrophe zerstört. Dem Eilande *Procida*, so wie dem nahen Festlande theilte sich die Bebung nicht mit; es blieb dieselbe auf *Ischia* beschränkt. — An dem nämlichen Morgen (2. Februar) hatte zu *S. Severo*, und in der darauf folgenden Nacht zu *Imola* im Kirchenstaate eine leichte Bebung Statt; allein im dazwischen liegenden Lande bemerkte man auch nicht das geringste Schwanken; wahrscheinlich dürften dennoch die drei Bebungen nicht durch die nämlichen Ursachen bedingt worden seyn. — Auf *Ischia* hatte sich die Erscheinung weder durch irgend ein Vorzeichen verkündigt, noch liefs dieselbe mit ihr im Zusammenhange stehende Folgen wahrnehmen. Meer und Atmosphäre blieben ruhig, selbst den ganzen Tag hindurch, an welchem die Bebung eingetreten. (Das Barometer hatte auf *Ischia* in der Mitte des Januar - Monats einen ungewöhnlichen hohen Stand, höher als in den letzten sechs Jahren.) — Die Untersuchungen über den Zustand der Thermen nach dem Ereignisse waren von höchster Wichtigkeit, um zu erforschen, in welcher Tiefe die Erschütterung Statt gehabt, und um ungefähr die in der Folge eintretenden Katastrophen beurtheilen zu können. Die Region der Thermen scheint, für den ersten Blick, nicht sehr ausgedehnt; man kann sagen, dafs sie ausschließlich den nördlichen Theil der Insel einnimmt, und dafs sie in

einer Zone eingeschlossen ist, deren Grenze, von O. nach W., am nördlichen Ufer zwischen der Stadt *Ischia* und *Forio* sich findet. Die Gegend von *Citara* ist auferhalb jenes Striches die einzige, wo die Wasser und der Boden eine höhere Temperatur zeigen. Der allgemeine Wärme-Behälter für die Thermen befindet sich im Innern des *Epomeo*. Um dieses Hitze-Zentrum, bis in gewisse Höhe, zeigt sich die Temperatur um Vieles höher, als in den niederen Gegenden, oder am Meeresufer. In der oberen Region des Berges, zwischen 468 und 500 F. über dem Meeres-Spiegel, hat das siedende Wasser des Schlammes von *Bobo* = 80° R.; jenes der Fumarolen von *Monticeto* = 78° R. Die Hitze nimmt ab in den unteren Regionen; in 163 F. Höhe sinkt die Temperatur des Wassers von *Rita* auf 50° ; das Wasser von *Cotto* oder *Fontanielle* in 120 F. hat 58° , jenes von *Gurgitelle*, in 108 Fuß, 55° . Das Maximum der Temperatur am Meeresufer überschreitet nicht 54° , mit Ausnahme jenes von *Capitello* und des Sandes von *Castiglione*; bei den Quellen von *Citara*, *S. Montano*, *S. Restituta* beträgt die Wärme zwischen 40 und 50° . Wie es das Ansehn hat, so erhitzen sich die Thermen im *Epomeo*, in ungefähr 500 F. über dem Meere, und von diesem Behälter aus verbreiten sie sich in den niederen Gegenden der nördlichen Region, oder es sinkt ihre Temperatur mehr oder minder beträchtlich. Thermen und Fumarolen gaben kein Vorzeichen für die gewaltige Katastrophe vom 2. Februar. Nach dem großen Stosse liefs nur die Quelle von *Rita*, die dem Erschütterungs-Zentrum zunächst befindliche, Aenderungen wahrnehmen; die Badestuben von *S. Laurent* zeigten, acht

Stunden nach dem Erdbeben, nicht die geringste merkbare Verschiedenheit, weder in Betreff der Temperatur, noch hinsichtlich der Menge ausströmender Dämpfe. Am folgenden Tage fand man das Wasser von *Rita* $48^{\circ},5$ REAUMUR (die Atmosphäre hatte 10°), genau wie zwei Tage vor der Katastrophe. Den vorhergehenden Herbst hatte dasselbe Wasser $48^{\circ}9$ und die Luft 18° ; im Sommer aber war das Wasser $49^{\circ},5$ und die Luft 22° . Die Wassermenge vor und nach dem Erdbeben hatte keine Aenderung erfahren. — Diese Thatsachen verdienen um so mehr Beachtung, da die Region der Thermen es ist, welche besonders erschüttert wurde; allein der Sitz der Wärme, welcher sich seit so langen Jahrhunderten im *Epomeo* erhält, und ohne merkbare Abnahme zu zeigen, liegt um Vieles höher, als die Stelle, von der die neueste Bebung ausging. Die Explosion muß in solcher Tiefe Statt gehabt haben, daß die Vibrazionen schon sehr gemäßiget waren, als sie das Innere des *Epomeo* erreichten; der Berg erlitt nicht die geringste sichtbare Aenderung. — Am 14. Februar stürzten mehrere Landhäuser um *Casamiciola*, in Folge eines heftigen Stosses, um. — Der *Vesuv*, welcher seit mehreren Jahren ruhig gewesen, zeigte am 14. März 1828 erneute Thätigkeit. Aus der Mitte des Kraters erfolgte eine Erupzion; sie wurde durch leichte Bebugen des Bodens voraus verkündigt.

Cycadeoideen nennt W. BUCKLAND eine neue Familie fossiler Pflanzen, deren nahe Verwandtschaft mit der Familie der noch lebenden *Cycadeen* der Name schon ausdrückt. (Vielleicht müssen beide vereinigt werden, wenn

erst die Anatomie des Stammes der *Cycadeen* besser bekannt seyn wird.) — (W. BUCKLAND, *on the Cycadeoideae, a family of fossil Plants, found in the Oolite — Quarries of the Isle of Portland — in New Lond. Geolog. Transact.*; II, 3, 1828; p. 393 — 401; Taf. 46 — 49.) Die gefundenen Stammstücke gaben die Grundlage der Untersuchung ab, und machten eine anatomische Untersuchung frischer *Cycadeen*-Stämme nöthig, mit denen sie schon eine äussere grosse Aehnlichkeit erkennen liessen. Exemplare derselben kommen in den Sammlungen HENLEY's zu Sandringham bei Lynn, GEORGE GRAY's zu Portsmouth, der geologischen Sozietät zu London (WEBSTER in *new Lond. geol. Transact.*; II, 1) und SOWERBY's in London vor. Alle stammen von der Insel Portland, wo sie den Steinbruch-Arbeitern unter dem Namen der versteinerten Vogel-Nester bekannt sind, und mit Dikotyledonen-Stämmen in einer braunen erdreichen Schicht über den Baustein-Bänken vorkommen, von welchen WEBSTER (a. a. O.) zweifelt, ob sie noch zur Purbeck- oder zur Portland-Reihe gehören. Die Stämme, gleich jenen der dortigen Dikotyledonen (Coniferen nach R. BROWN), sind verquarzt, oft unvollkommen Chalzedon-artig; und der ihnen zunächst befindliche Kalk selbst ist kieselig. — Die Familie der *Cycadeen* besteht nur aus zwei Geschlechtern: *Zamia* mit 17, *Cycas* mit 5 lebenden Arten. Ihre Stämme werden 4 bis 30' hoch. Bei *Zamia horrida* vom Cap sieht man auf dem Querschnitte des Stammes, gerade in der Mitte zwischen dem Centrum und der Peripherie eine ringförmige, strahlige Holzschicht, innen und aussen von sehr vorwaltendem Parenchym eingeschlossen. Bei *Cycas revoluta* sieht man

dieser Schichten zwei, näher beim Zentrum. *Cycas* und *Zamia* haben keine eigentliche Borke, sondern ihre ganze Stamm-Oberfläche ist rautenförmig geschuppt durch die stehen gebliebenen, konvexen Stiel-Ansätze abgefallener Blätter, welche letztere auf ersteren noch eine kleinere rautenförmige Inserziions-Fläche hinterlassen haben. Gerade so ist auch die Oberfläche der fossilen Körper beschaffen, und die Rautenschuppen ruhen innerlich unmittelbar auf dem Zellgewebe des Stammes. Die Rautenflächen nehmen an Größe von unten nach oben zu, unten sind sie auch mehr in die Breite, oben mehr in die Länge erstreckt. Die Höhe der fossilen Stämme ist 5 bis 12'', die Breite 8 bis 15''; oben sind sie konvex, haben aber in der Mitte eine Vertiefung, wie manche *Cycadeen*, bei welchen die kleinen Kernblätter und Fruktifikationen daraus hervorkommen. Die Basis der fossilen ist breit, selten noch mit den Anfängen der abgefallenen Wurzeln versehen, deren Inserzion zuweilen auch durch eine unregelmäßig netzförmige Bildung angedeutet ist. — Man hat zwei fossile Arten; 1. *Cycadeoidea megalophylla* Buckl., größer und häufiger als die folgende. Die Basen der Blattstiele haben 1 bis 3'' Länge und $\frac{1}{4}$ '' Breite; Form und Größe wie *Zamia horrida*. Stamm kurz und flach. Auf dem Querschnitte sieht man im Zellgewebe einen ähnlichen strahligen Holzring, wie bei *Zamia*; aber er ist breiter, dem Rande näher, und seine Strahlen sind viel feiner und gedrängter. Zwischen diesem Ringe und der Peripherie bleibt daher nur noch ein sehr schmaler Zellengewebe-Ring. 2. *Cycadeoidea microphylla* Buckl., Blatt-Ansätze kleiner, zahlreicher, fast wie bei *Xantorrhoea*;

Stamm verhältnißmäßig länger, auf dem Querschnitte zweigestahlte Holzringe, wie *Cycas revoluta* zeigend, welche ebenfalls breiter sind und der Peripherie näher stehen, als bei der lebenden Art. — Wegen der größeren Breite dieser Holzringe stehen die *Cycadeoideen* höher, als die *Cycadeen*, und verbinden sie noch enger mit den *Coniferen*, von denen sie ohnehin nur durch die Struktur des Holzes abweichen, nicht durch Blüthe und Frucht. — Der Portland-Stein liegt im oberen Theile der Oolith-Reihe. Blätter hat man auf Portland nicht gefunden; dagegen kommen welche, denen der *Cycadeen* analog, in der Oolith-Formazion von *Whitby*, unmittelbar über dem Lias in den unvollkommenen Kohlen-Schichten der *Cleaveland-Moorlands* vor; deren BIRD und YOUNG einige abgebildet haben (*Geolog. Survey of Yorkshire-Coast*; Taf. II, Fig. 2, 7; Taf. III, Fig. 2), und andere von eben daher sich in der Sammlung des Herrn FEATHERSTONHAUGH befinden. Diese dürften demnach den *Cycadeoideen* angehören. — Auch hat AD. BRONGNIART *Cycadeoideen*-Blätter im Kohlen-Gebirge von Hörter in Schoonen angegeben, welches jedenfalls jünger ist, als die große Steinkohlen-Formazion, und wahrscheinlich gleich alt mit jenem von *Whitby*; und somit streng übereinstimmend mit jenem von *Stonesfield*, wo die gleichen *Cycadeen*-Blätter sich finden; und von wo auch v. STERNBERG eine Zapfenfrucht erhalten und abgebildet hat (Theil III, Taf. XXX seiner Flora), nach seinem eignen Urtheile zwar ähnlich der von *Pinus abies*, doch wesentlich verschieden, 8'', 3''' dick, welche BUCKLAND dagegen für ziemlich genau übereinstimmend hält mit der von *Cycas circinnalis*, von welcher HOCKER im *Botanical Maga-*

zine (1828 Luni. Taf. 2826) eine Figur gegeben. So scheint es, daß es gelingen werde, alle Theile der Gewächse dieser neuen Familie kennen zu lernen.

A. CRICHTON hat eine Gebirgsarten - Folge, nebst einer geognostische Skizze vom Taunus an die geologische Sozietät in London eingesendet. (*Remarks on some parts of the Taunus, and other mountains of the Dutchy of Nassau: in New Lond. geol. Transact. ; II, 2, 1827; p. 265 — 271.*) Auf den Handstücken der Grauwacke fanden sich mancherlei Spuren untergegangener Organismen, welche (Taf. XXXIII) abgebildet, und (S. 340) von G. B. SOWERBY bestimmt worden sind. Vegetabilische Reste, Abdricke von Säulenstücken einer noch unbekannten *Crinoideen*-Art [auch im Grauwackenschiefer des *Hunds-rücks*] der Kern eines ? *Cirrus*, ein *Spirifer*, ein *Hystero-lith* und endlich *Pleurobranchus*-Schaaalen sind darunter erkannt worden, welche identisch sind mit der, in dieser Zeitschrift beschriebenen, *Posidonia Becheri*.

Ueber das Eiland *St. Christoph* theilte J. C. LEEB einige geognostische Nachrichten mit. (*Quarterly Journal of science literature and art; new Ser.; Oct. to Decbr. 1828; p. 256.*) Die Insel *St. Christoph* (*St. Kitts*) besteht beinahe ganz aus vulkanischen Materialien, welche stellenweise mit Meeres-Erzeugnissen wechseln. Der erhabenste Berg, ein erloschener Vulkan, liegt am westlichen Ende; allgemein ist derselbe durch Karten

n. s. w. unter dem Namen *Mount Misery* bekannt, die Eingebornen aber bezeichnen nur einen Theil des Berges durch diese Benennung, welcher, an seinen erhabensten Stellen, aus einem gewaltigen Haufwerke von Gesteinen bestehend, die nordwestliche Seite des Kraters bildet. Der Berg hat eine Seehöhe von 3711 Fufs. Sein Gipfel besteht, so viel sich darüber urtheilen läfst, aus vulkanischen Gebirgsarten, aus gegläuhten und gerösteten Massen, aus Asche, Bimsstein und Eisenthon (*iron-clay*). Die ganze Erstreckung nach beiden Seiten bis zum See-Ufer kann als Fufs des Berges gelten; das Ansteigen ist sehr jäh, und beträgt, da, wo es dem Berge selbst am nächsten, fast 60°. In östlicher Richtung zieht eine andere Bergreihe von ähnlicher Formazion, obwohl von geringerer Höhe. Auf den Gipfeln derselben sieht man keine Spuren vormaliger Kratere, so, dafs man nicht wohl zu entscheiden vermag, ob einer dieser Berge ursprünglich ein Vulkan gewesen sey, oder ob das Ganze als ein gewaltiges Haufwerk der, aus dem *Mount-Misery* Statt gehabten, Auswürfe betrachtet werden müsse. Die Schichten-ähnlichen Ablagerungen des tieferen Landes bestehen aus vulkanischen Materien, manche zeigen sich durch das Ganze ihrer Masse gebrannt und gegläht, bei andern ist dies nur bis zu gewisser Tiefe wahrnehmbar. Häufig sieht man gröfsere Blöcke von Eisenthon, verschiedenartige Rollstücke einschließend, welche zu einer rothen, Ziegeln-ähnlichen Substanz umgewandelt erscheinen.

Zum Krater hinauf führt kein gebahnter Pfad; das Ansteigen ist sehr ungleich, und hin und wieder überaus steil. Ungefähr auf halber Höhe, an der Südseite, findet

man eine Quelle, deren Wasser einen nicht gewöhnlichen Kältegrad hat. Auf der Nordseite, etwa in gleicher Erhabenheit, trifft man einen Wasserfall. Der Berg ist stark bewaldet. Der Thermometer-Stand war auf dem Berggipfel 65° , während er am Fuße 80° zeigte.

Der innere Abhang des Kraters auf der nördlichen und östlichen Seite ist vollkommen senkrecht, an der Süd- und Westseite kann man zwar hinabsteigen, allein nur höchst mühsam und nicht ohne Gefahr. Der tiefste Theil des Kraters gegen S. stellt einen See dar, dessen Wasser von niederfallendem Regen herrühren; seine Ausdehnung wechselt demnach mit den Jahreszeiten. Weiter aufwärts werden Farrukräuter, Palmen und Strauchwerk getroffen; noch höher, gegen Norden hin, ist eine *Solfatara*. Der Boden besteht hier aus mächtigen Lagen von Pfeifenthon (*pipe-clay*), der theils vollkommen weiß ist, theils schwarz gefärbt durch die Gegenwart von Eisenkiesen; damit untermengt findet man Massen und unregelmäßige Lagen von Asche, von Schlacken, Bimssteinen, von verschiedenen Lava-Arten, auch Steinmark und Walkerde-ähnliche Substanzen kommen vor. Unter den Thon-Lagen sind einige heiße Quellen vorhanden. Man hört in ihrer Nähe überall ein rollendes, aus der Tiefe abstammendes, Getöse. Die heißen Quellen sind nicht stationär; sie verschwinden oft plötzlich, um an einer andern Stelle wieder hervorzubrechen. Stellenweise läßt sich der Boden, wegen der Hitze, nicht betreten. Geschwefeltes Wasserstoff-Gas bricht in Menge hervor. Das Wasser der Quellen ist Alaun- und Eisen-haltig. Auf den Schlacken, welche zunächst den Quellen befindlich, sieht man zahllose kleine

kleine, aber ungemein schöne Schwefel-Krystalle abgesetzt. Alaun-Krystalle werden ebenfalls häufig getroffen.

Um den Gipfel des *Mount-Misery* zu erreichen, muß man einer andern Richtung folgen, als jener, die gewählt wurde, um zum Krater zu gelangen.

Brimstone-Hill, steil ansteigend und eine Höhe von 716 F. erreichend, liegt ungefähr zwei Meilen vom Fusse des *Mount-Misery*. Er besteht aus einer Masse von weissen Madreporen-Kalk, und über demselben findet sich ein regelloses Haufwerk von vulkanischen Substanzen; die umliegende Ebene besteht aus vulkanischer Asche; aus Bimsstein, Trafs u. s. w. Alles spricht dafür, daß der *Brimstone-Hill* gewaltsam aus der Tiefe emporgehoben worden.

Die oberen Lagen des tieferen Landes, in der Nähe von *Basse-terre*, werden durch schwarze vulkanische Asche, reich an Augit-Trümmern, gebildet. Darunter findet man Trafs, der bald mächtig ist, bald nur sehr dünne Schichten ausmacht, und auf Asche, Bimsstein oder Schlacken ruht, auch damit im Wechsel erscheint.

Gegen *Sandy-Point* wird vorzüglich viel Bimsstein getroffen. Weiter nordwärts, in der Nähe der *Deep Bay*, zeigt sich Lava in größeren Blöcken und in Strömen.

Auf dem schmalen Landstriche, der sich von dem Eilande gegen SO. erstreckt, ist ein kleiner Salzsee. Man trifft in der Nähe viel Gyps.

Zum Schlusse verzeichnet der Verf. die von ihm auf *St. Christoph* gesammelten Mineral-Substanzen. Es gehören dahin unter andern:

Quarz; aus der Nähe der *Deep Bay* und von einigen andern Orten.



Blasige Lava; Krater des *Mount - Misery* u. s. w.
Kalkstein; dicht, lichte-braun, von flachmuscheli-
gem Bruche; *Deep Bay* und andere Orte.

Gypsspath; *Salt Ponds*.

Olivin und Leuzit in schwarzer Lava, ungemein
häufig vorkommend.

Leuzit in rother Lava; Felsen bei *Old - Road - Bay*.

U. s. w.

Zu *Kidchta* und *Troitz Kosawsk*, im Gouvernement
Irkutsk, verspürte man am 8. März 1828, gegen 5 Uhr
Morgens, in der Richtung von NO. nach S., einen star-
ken Erdstoss, welchem, in derselben Richtung, ein un-
terirdisches, dem Brausen des Sturmwindes ähnliches, Ge-
töse vorhergegangen war. (Zeitungs-Nachricht.)

Ueber die Zeichnungs-Methode für trikli-
nometrische Krystalle schrieb NAUMANN. (POGGE-
DORFF's Ann.; XIV, 229.)

In der Versammlung der Schweizerischen Gesellschaft
für die ges. Natur-Wissensch. legte SCHINZ eine Ueber-
sicht der bis jetzt in den Kohlen-Gruben des
Kantons *Zürich*, oder in dessen nächsten Grenzorten,
zu *Käpfnach*, *Elgg*, *Buchberg* (*Schaffhausen*), *Seelmatten*
und *Spreitenbach* (*Aargau*), aufgefundenen fossilen
Säugethier-Reste vor. In *Käpfnach* wurden seit den

letzten zehn Jahren sehr bedeutende Ueberreste von Säugethieren aufgefunden. Sie bestehen aus Stofs- und Backenzähnen von Mastodon; aus Zähnen von Bibern und von Wiederkäuern, von welchen deutlich zwei Arten, eine kleinere und eine kaum grössere. Das ganze Gebirge um *Käpfnach* gehört zur terziären Formazion. Eine regelmässige Reihenfolge von Sandstein zum Kalksteine, deren sämtliche Glieder viel Thonerde enthalten, gibt dem Ganzen eine Mergelartige, leicht verwitternde Beschaffenheit. Diese Molassen-Formazion nimmt fast das ganze grosse Becken zwischen den *Alpen* und dem *Jura* in einer Länge von etwa 100 Stunden, vom Bodensee bis zum See von *Annecy* in einer abwechselnden Breite von 10 bis 30 Stunden ein, und bildet nicht unbedeutende, mehrere Stunden lange, 1000 bis 2000 F. hohe Gebirgsketten, wie die des *Albis*, und da sie sich stellenweise bis 1000 F. in die Tiefe erstreckt, so kann die Mächtigkeit zu 3000 F. angenommen werden. In dieser Formazion liegen alle Braunkohlen-Flözze, und in diesen mehr oder minder starken Flözzen kommen die Knochen vor. In dem, seit etwa 40 Jahren betriebenen, Kohlen-Bergwerke bei *Elgg* fand man die Ueberreste einer andern Art von Mastodon, welche mit keinem der von *Cuvier* beschriebenen übereinkommt, und nur mit dem grossen Mastodon eine entfernte Aehnlichkeit in der Form hat. Das Dach des Lagers besteht aus einer feinkörnigen Brekzie, die Sohle aus weichem, ziemlich viel Quarz enthaltendem Sandsteine, mit kalkartigem Bindemittel. Das Kohlen-Lager ist 5 bis 12 F. mächtig, und die Kohle oft mit Pech durchdrungen. Die verkohlten Knochen liegen immer am Rande desselben und sind mürbe. Ferner

stande; nur wenige zeigten sich versteint. Das Mammuth scheint die ganze nördliche Hemisphäre bewohnt zu haben; Knochen und Zähne wurden in beiden Hälften von Nordamerika gefunden, in Siberien, England, Schottland, Italien und in andern Theilen von Europa. Die Ueberbleibsel, welche man in Ayrshire und in England getroffen, gehören einer kleinen Gattung an. (*Globe Newspaper: Nov. 22, 1828.*) »Die Ufer vom Kotzebue-Sund bestehen aus Sand und Rollstücken; stellenweise wurden dieselben auch bloß von Eismassen gebildet, welche durch Lagen von Thon und vegetabilischer Erde, $1\frac{1}{2}$ F. mächtig, bedeckt waren. Die Eismassen wurden fest und rein getroffen, bis zu einer Höhe von 60 F. vom Uferrande an; sie dehnten sich, in östlicher Richtung, bis zu den Gebirgen aus. In Haufwerken von Erde und Moos lagen mehrere Mammuth-Zähne eingeschlossen.« (*CHORIS, Voyage autour du Monde. Paris; 1822.*) — — Man sieht die kolossalen Ueberbleibsel, von welchen die Rede, als abstammend von Thieren an, die vor der Schöpfung des Menschen vorhanden gewesen; Andere glauben, die gigantischen Geschöpfe wären bei der großen Fluth umgekommen; eine dritte Meinung endlich ist die, welche annimmt, diese nördlichen Gegenden wären tropische gewesen, Siberien, England u. s. w. müßten als ursprüngliche Wohnplätze von Elephanten, Tigern, Hippopotamen, Tapiren u. s. w. betrachtet werden. Der geschichtliche Ursprung solcher fossilen Reste ist im Allgemeinen auf genügende Weise verfolgt worden. Die Absicht vorliegender Bemerkungen ist den Beweis zu führen, daß die Reste, welche man an der Behrings-Straße gefunden, von jenen Elephanten abstammen,

die Türken, Mongolen, oder Chinesen zugehörten, indem die Hauptstädte solcher Völkerschaften schon in frühester Zeit an den Ufern einiger der größten Ströme lagen, die ihre ungeheuren Wassermassen ins Polar- Meer und ins stille Meer ergossen, wie z. B. der *Amur*, *Hoang*, *Kiang-Keou*, *Lena*, *Jenisei*, *Irtisch*, *Tobol* und *Oby*. — Obgleich einige dieser Ströme und Flüsse keine solche Tiefe haben, daß bei gewöhnlichem Wasserstande Kadaver von der Größe, wie Elephanten, durch sie, bis zum Ozeane fortgeführt werden könnten, so dürfen dennoch die Anschwellungen nicht unbeachtet bleiben, welche in jedem Frühlinge durch das Schmelzen des Schnees Statt haben, und wo beim Eintreten der Eisgänge der Transport schwerer Körper bis zur Mündung möglich wird *. Ferner hat man zu berücksichtigen, daß eine große Menge Elephanten bei der Expedition nach *Japan* ankamen, so wie daß ähnliche Stosszähne solcher muthmaßlich antediluvianischen Elephanten auch bei *Newnham* unfern *Rugby* in *England* gefunden werden, endlich daß man Reste anderer Elephanten in der Nähe von *Gloucester* getroffen, im Gemenge mit Gebeinen von Ochsen, Schaafen und Schweinen, und dabei ein Quaderstein, der für das Ueberbleibsel eines Opfer-Altars angesehen worden. An einer Stelle, wo eine Schlacht zwischen den Briten und Römern vorgefallen, lag, zwischen Elephanten-Resten, in einer Gruf-Grube die Spitze

* Als Beispiele dienen Wallfisch-Leichname, deren einer 84 F. Länge hatte (selbst wissenschaftliche Schriftsteller hielten sie für Mammuthen), welche man 800 (Englische) Meilen landeinwärts vom Polar-Meere fand.

eines Brittischen Speeres, der aus Feuerstein gefertigt war. Fügt man dem Allen noch hinzu, daß fast überall, in *Italien*, *Spanien* und *Frankreich*, wo man Ueberbleibsel von Elephanten ausgegraben, wie bekannt, früher Schlachten von Römern und Karthagern geschlagen worden, in denen Elephanten umkamen, so leidet auch der antediluvianische Ursprung der in der *Behrings-Strasse* gefundenen Stofszähne manchen Zweifel.

W. HAIDINGER und E. TURNER haben die Manganerze mineralogisch und chemisch untersucht und beschrieben. (*BREWSTER, Journ.; Oct. 1828: p. 304.*, und *Phil, Mag.; IV, 22.*) Die beschriebenen Spezies sind:

1. Prismatoidisches Manganerz (Manganit: gewässertes Mangan-Hyperoxydul). Grund-Gestalt, wie solche bereits früher im Mohs'schen System angegeben worden. Vorkommen, zumal bei *Ihlefeld* am *Harz*. Gehalt = Mangan-Oxydul 80,92, Sauerstoff 8,98, Wasser 10,10.

2. Pyramidales Manganerz (Hausmannit: Schwarz-Manganerz). Grund-Gestalt u. s. w. wie bekannt. Fundort nur *Ihlefeld*. Gehalt = rothes Manganoxyd 98,098, Sauerstoff 0,215, Wasser 0,435, Baryt 0,111, Kieselerde 0,337.

3. Untheilbares Manganerz (Psilomelan: Schwarz-Eisenstein). Gehalt = rothes Manganoxyd 69,795, Sauerstoff 7,364, Baryt 16,365, Kieselerde 0,260, Wasser 6,216.

4. *Brachytipes Manganerz* (Braunit). Bei *Ilmenau*, *Friedrichsrode* u. a. a. O. in *Thüringen* vorkommend. Gehalt = Mangan-Oxydul 86,94, Sauerstoff 9,851, Wasser 0,949, Baryt 2,620, Kieselerde (Spur).

5. *Prismatisches Manganerz* (Pyrolusit; Mangan-Hyperoxyd) Gestalt und Theilbarkeit gehören wahrscheinlich zum prismatischen Systeme. Gehalt = rothes Oxyd 84,055, Sauerstoff 11,78, Wasser 1,12, Baryt 0,532, Kieselerde 0,513. Wir verweisen, wegen des Details auf die Original-Abhandlung, oder auf die Uebersetzung in *POGGENDORFF's Ann. d. Physik*, XIV, 197 ff.

FR. V. KOBELL hat eine neue Mineral-Spezies entdeckt, und dem gelehrten Hofrath OKEN zu Ehren *Okenit* genannt. Die Substanz stammt aus *Grönland*, von *Kudlisat* am *Waygat* auf dem *Disko*-Eiland, und wurde in der *Münchener akademischen Mineralien-Sammlung* als Varietät von *Faserzeolith* aufbewahrt. Gehalt = Kieselerde 56,99, Kalkerde 26,35, Wasser 16,65. — Das Weitere ist nachzulesen in *KASTNER's Archiv f. d. ges. Naturl.*; XIV, 333 ff.

Derselbe schrieb über das Eisen-Silikat von *Bodenmais*, den sogenannten *Thraulit*, welches er geneigt ist, als eine eigene Spezies zu betrachten. Gehalt = Kieselerde 31,28, Eisenoxyd 50,86, Wasser 19,12. (*POGGENDORFF's Ann.*; XIII, 505, und XIV, 467.)

Verzeichniss

der

vom *Heidelberger Mineralien-Komptoir* herausgegebenen geognostisch-petrefaktologischen Sammlungen.

V. Lieferung *.

Nro. 241. **Glimmerschiefer.** Herrschendes Gestein im mittleren Schottland. Ostseite des Hafens von Portsoy, Schottland.

Nro. 242. **Talkschiefer.** Aus blätterigem Talk zusammengesetzt; bildet Lager im Glimmerschiefer. Zillertal, Tyrol.

Nro. 243. **Thonschiefer.** Gehört der grossen Rheinischen Schiefer-Formazion an. Kaub am Rhein.

Nro. 244. **Grauwacke.** Quarzreich, sehr feinkörnig; schliesst Terebratuliten ein. Caen im Calvados-Departement. Frankreich.

Nro. 245. **Köhlen-Sandstein.** Enthält Reste unbestimmbarer Pflanzen-Abdrücke. Bildet die Unterlage der Schieferkohle. St. Ingbert, Rhein-Baiern.

Nro. 246. **Kohlenschiefer.** Schieferthon. Mit unbestimmbaren Pflanzen-Ueberresten. Liegt auf Schieferkohle. St. Ingbert, Rhein-Baiern.

* Der ersten Auflage. — Von der zweiten Auflage dieses, mit ungetheiltem Beifall aufgenommenen, Unternehmens sind die beiden ersten Lieferungen auch schon versendet.

Nro. 247. *Palaeoniscum macropteron* BRONN. Abdrücke in nierenförmigen thonigen Sphärosiderit-Massen, welche in Thon-Eisenstein liegen, der dem Kohlenschiefer untergeordnet ist. (Zeitschrift 1829. S. 483.) Börschweiler, Fürstenthum Birkenfeld, Hunsrück.

Nro. 248. Bunter Sandstein. Mit braunlichen, von Eisenoxyd herrührenden, Punkten. Kaiserstuhl, Heidelberg.

Nro. 249. Bunter Sandstein. Lagert unmittelbar auf Granit. Heppenheim, Bergstrasse.

Nro. 250. *Equisetum arenaceum* BRONN. *Calamites arenaceus major* JAEGER In schieferigem Thon, der der Keuper-Formazion angehört, auf Muschelkalk liegt, und von Keuper-Sandstein bedeckt wird. Horrenberg, Baden.

Nro. 251. *Calamites arenaceus minor* JAEGER. In Keuper-Sandstein der tieferen Lage. Feuerbacher Heide bei Kanstadt, Württemberg.

Nro. 252. Keuper-Sandstein. Gefleckt. Etwas eisenschüssig. Obere Schichten des mittleren Keuper-Sandsteines. Feuerbacher Berg, Kanstadt, Württemberg.

Nro. 253. Gyps. Aus abwechselnden Lagen von thonigem, späthigem und faserigem Gypse bestehend. Gehört den obersten Keuper-Lagen an. Unter-Türkheim bei Kanstadt, Württemberg.

Nro. 254. Liasschiefer. Ein Glied der Liaskalk-Formazion; macht die oberste Lage derselben aus. Ubstadt, Baden.

Nro. 255. Greensand. Unterlage der Kreide. Culver-Cliffs, Wight.

Nro. 256. Jurakalk. Liegt auf Lias und wird stellenweise von Süßwasserkalk bedeckt. Gegend von Schaffhausen.

Nro. 257. Lithographischer Kalkschiefer. Mit Abdrücken mehrerer Arten von *Clupea*, hauptsächlich mit *Clupea sprattiformis* BLAINV. Obere Lage der Jurakalk-Formazion. Solenhofen, Eischstadt.

Nro. 258. Kreide. Zu den tiefsten Schichten dieses Gesteines gehörig. Enthält *Nautilus simplex* Sow., *Am-*

monites inflatus Sow., *Catillus*, Kerne von *Trigonia* u. s. w. Klüste St. Katharine bei Rouen.

Nro. 259. Kreide. Bildet die Unterlage der tertiären Formationen des Pariser Beckens. Meudon bei Paris.

Nro. 260. Plastischer Thon. Töpferthon. Macht die Unterlage des Grobkalkes aus. Vaugirard bei Paris.

Nro. 261. Gebrannter Thon. Enthält zuweilen Blätter - Abdrücke. Erzeugniß von Braunkohlen-Bränden. Schelenken, Böhmen.

Nro. 262. Bituminöses Holz. Plattgedrückte Stämmchen, welche zum Theil noch ihre Rinde besitzen. Aus Braunkohlen-Ablagerungen, die mit Trappthuff wechseln und von einer mächtigen Basaltdecke überlagert werden. Hessenbrücker Werk unfern Laubach, Wetterau.

Nro. 263. *Nummulina laevigata* D'ORB. *Nummulites laevigata* LAM. *Lenticulites phaceticus* v. SCHLOTTH. Aus dem Nummulitenkalk, der die unterste Lage des Grobkalkes bildet. Compiègne unfern Paris.

Nro. 264. Grobkalk. Führt Cerithien und andere Versteinerungen, welche keine nähere Bestimmung zulassen. Vaugirard bei Paris.

Nro. 265. Grobkalk. Madreporenkalk. Roth. Die ganze Masse besteht aus Madreporen (*Caryophyllia*) durch Kalk - Zäment gebunden. Montecchio - Maggiore.

Nro. 266. *Turritella tricarinata* BRONN. *Turbo tricarinatus* BROCCHI, BORS. *Turritella turris* BAST. In der Subapenninen-Formation. Castell'arquato im Piacentinischen

Nro. 267. *Pectunculus inflatus* BRONN. *Arca inflata* BROCCHI a. junior *A. nummularia* BROCCHI non LINN. Aus der Subapenninen-Formation. Castell'arquato im Piacentinischen.

Nro. 268. *Pecten? opercularis* LAM. *Ostrea plebeja* BROCCHI. ? *Pectinites hispidus* v. SCHLOTTH. In der Subapenninen-Formation. Castell'arquato im Piacentinischen.

Nro. 269. Unterer Meeres-Sandstein. Schließt Cerithien ein. Senlis, Gegend von Paris.

Nro. 270. **Körniger Gyps.** Knochen-führender Gyps. Ein Glied der Pariser Formation. *Montmartre*, Gegend von *Paris*.

Nro. 271. **Klebschiefer.** Der Formation des Knochen-führenden Gypses zugehörig. *Hutte-aux-Gardes* am *Montmartre*.

Nro. 272. **Gyps.** Ueberlagert den Jurakalk und gehört der Süßwasser-Bildung der terziären Zeit an. Führt zuweilen Reste von Schildkröten. *Hohen-Höven* bei *Engen*, *Baden*.

Nro. 273. **Süßwasser-Mergel.** Gehört zur mittleren Süßwasser-Bildung. Schließt *Podamites lapidum* BRONG. (*Cerithium lapidum* LAM.) ein. *Paris*.

Nro. 274. **Süßwasser-Mergel.** Ein Glied der Pariser Formation Enthält *Lymnaeus longiscatus* u. s. w. Zu BRONGNIART's Formation: *Calcaire siliceux et partie inférieure du terrain d'eau douce moyen* gehörig. *St. Ouen* bei *Paris*.

Nro. 275. ***Paludina multiformis* BRONG.** *Turbo multiformis* BORN. *Helicites trochiformis* STAHL. Aus dem jüngsten Süßwasserkalke. *Steinheim*, *Stubenthal*, *Württemberg*.

Nro. 276. **Oberer Meeres-Sandstein.** Oberer Meeres-Sand; Fett-Sandstein. (Zu BRONGNIART's Formation: *Grès et Sables marins supérieurs* gehörig.) *Butte d'Aumont*, Gegend von *Paris*.

Nro. 277. **Knochen-Brekzie.** Mit Zähnen und verschiedenen Knochen von *Cervus*? — *elaphus*, von *Ursus spelaeus* u. s. w. *Romagnano* im *Unter-Novarese*.

Nro. 278. **Thon.** Das fossile Birkenholz Nro. 279, findet sich in diesem jugendlichen Gebilde. Der Thon wird in der Nähe desselben bituminös. *Rosenstein* bei *Kanstadt*, *Württemberg*.

Nro. 279. **Fossiles Birkenholz.** Geht zuweilen in Torf über. Liegt in einem Thone von sehr jugendlicher Bildung. *Rosenstein* bei *Kanstadt*, *Württemberg*.

Nro. 280. **Kalktuff.** Enthält Abdrücke von Blättern verschiedener Baum-Arten und einzelne Kippchen von

Eicheln. Sehr jugendliches Gebilde. *Sulzerrain bei Kanstadt, Württemberg.*

Nro. 281. Granit. Mit rothem Feldspath. Das Gemenge sehr gleichförmig. *Baveno, Italien.*

Nro. 282. Granit. Mit vorherrschendem Feldspath - Gehalte. Bildet die Basis der *Puy de Charade* und von *Gravenoire*, und wird fast überall durch vulkanische Erzeugnisse, namentlich durch den Basalt Nro. 291 bedeckt. Weiter gegen S. senkt sich der Granit unter den Süßwasserkalk der *Auvergne*, oder er unterteuft Gneiß und Glimmerschiefer. *Puy de Charade bei Clermont, Auvergne.*

Nro. 283. Granit. Sehr reich an Feldspath. Umschließt schwarzen Turmalin. Bildet Gang-artige Räume im Glimmerschiefer, Nro. 241. Ostseite des Hafens von *Portsoy, Schottland.*

Nro. 284. Körniges Quarz-Gestein. Ur-Quarzfels; körniger, dichter und splitteriger Quarzfels. Der Quarz ist hin und wieder zu Krystallen ausgebildet. Das Gestein tritt in ansehnlichen und steilen Felsen aus Gneiß und Syenit hervor. Vom *Hohenstein bei Reichenbach im Odenwalde.*

Nro. 285. Feldstein-Porphyr. Umschließt Feldspath - Krystalle. *Iseo, Provinz Brescia.*

Nro. 286. Feldstein-Porphyr. Sehr Kieselhaltig. Umschließt in Blasen-Räumen kugeligen Chalzedon. *Euganeen.*

Nro. 287. Thonstein-Porphyr. Die eingeschlossenen Feldspath - Theilchen und Krystalle in aufgelöstem, dem Steinmarke ähnlichen, Zustande. (Boué, *Essai géologique sur l'Ecosse*, pag. 156.) Gruppe der *Braids*, in den *Pentland-Bergen*, unfern *Edinburgh.*

Nro. 288. Gabbro. Ein Gemenge von Schillerspath und Feldstein. *Marmels, Graubünden.*

Nro. 289. Serpentin. Bildet einen mächtigen Stock im Glimmerschiefer-Gebirge. Westseite des Hafens von *Portsoy, Schottland.*

Nro. 290 Dolerit. Ausgezeichnet durch zeolithische Einschlüsse; enthält zuweilen sehr kleine Eisenkies-Würfel; durchbricht den Kohlen-Sandstein. *Corstorphin-Hills*, unfern *Edinburgh.*

Nro. 291. Basalt. Mit sehr vielen eingemengten Olivin-Theilen, nicht selten auch mit Augit-Einschlüssen. Setzt den ganzen oberen Theil des *Puy de Charade* zusammen, und ruht unmittelbar auf dem Granite Nro. 282. *Puy de Charade* bei *Clermont, Auvergne*.

Nro. 292. Mandelstein. Die Blasen-Räume mit Kalkspath und Grünerde erfüllt. Dürfte dem schwarzen Porphyre angehören. *Heiligen-Moschel* bei *Otterberg, Rhein-Baiern*.

Nro. 293. Augit-Porphyr. Mesotyp und Analzim, letzterer zum Theil in Trapezoëdern krystallisirt, werden von dem Gesteine umschlossen. *Montecchio-Maggiore*.

Nro. 294. Trachyt. Röthlich gefärbt. *Wolkenburg, Siebengebirge*.

Nro. 295. Trachyt. Die Trachyte der *Euganeen* treten aus einem Kalke hervor, welcher mit der Kreide *Englands* in mancher Hinsicht übereinstimmt; dieß ist die *Scaglia* Italienischer Geognosten. (DAUBENY, *Description of Volcanos etc.*, p. 113.) *Monselice, Euganeen*.

Nro. 296. Domit. Mit sehr sparsam eingemengten kleinen Feldspath-Theilen und Krystallen. Er findet sich in einzelnen Haufwerken am oberen Theile des Berges, und ist, wie es scheint, durch Einwirkung salzsaurer Dämpfe so auffallend umgeändert worden. *Puy de Sarcouy* bei *Clermont, Auvergne*.

Nro. 297. Perlstein. Schließt schwarzen Glimmer ein. *Monte Menone, Battaglia, Euganeen*.

Nro. 298. Pechstein. Mit Feldspath-Krystallen und zeolithischen Einschlüssen. *Monte Pandice, Teolo, Euganeen*.

Nro. 299. Pechstein. Braun. Schließt Feldspath-Theilchen und Krystalle ein. *Monte Menone, Battaglia, Euganeen*.

Nro. 300. Trachyt-Trümmer-Gestein. Enthält Krystalle und Theilchen von glasigem Feldspath und Bruchstücke verschiedener, mehr und weniger umgewandelter, Transizions-Gesteine. *Quegstein* im *Siebengebirge*.

Mineralogisch-litterarische Anzeigen.

1. *Description géognostique du Grand-Duché de Luxembourg, suivie de considérations économiques sur ses richesses minérales; par A. ENOELSPACH - LARIVIÈRE. Bruxelles; 1828.*
 2. *Petrographische Karte des Kreises Wolfhagen. Entworfen und gezeichnet von A. SCHWARZENBERG, Kurfürstl. Hessischer Berg-Kommissär. Kassel; 1828.*
 3. *Anfangsgründe der Mineralogie. Zum Gebrauche bei Vorlesungen. Von W. HAIDINGER. Nebst 15 Kupfer- tafeln. Leipzig; 1829.*
 4. *De statu Geologiae. Dissertatio inauguralis, quam pro impetratis in Academia Ruperto-Carolina summis in Philosophia honoribus scribebat A. A. KAEMMERER. Heidelbergae; 1829.*
 5. *Försök till framställning af Kemiska mineralsystemet, med afseende på öfverensstämmelsen emellan fossilier- nas Kemiska sammansättning och deras Kristallform af N. NORDENSKIÖLD. Stockholm; 1827.*
 6. *Tableau des Terrains qui composent l'écorce du globe, ou essai sur la structure de la partie connue de la terre. Par AL. BRONGNIART. Paris; 1829.*
 7. *Mémoire sur un silicate d'alumine, considéré pour les rapports chimique, minéralogique et géognostique; par A. ENOELSPACH - LARIVIÈRE. Bruxelles; 1828.*
 8. *Magazin für die Oryktographie von Sachsen. Ein Beitrag zur mineralogischen Kenntniß dieses Landes und zur Geschichte seiner Mineralien. Von J. C. FREIESLE- BEN. 2. Heft. Freiberg; 1828.*
 9. *A new system of Geology in which the great revolutions of the earth are reconciled at once to modern science. By A. URE. London; 1829.*
-

U e b e r
 einen Strom alter Lava
 in
 der Gegend um *Rom* aufgefunden.)

Von
 Herrn Professor CARPI *.

Der innere Theil von *Rom* allein zeigt Formationen dreifacher Art: vulkanische Erzeugnisse, Süßwasser-Ablagerungen und Ueberbleibsel vom alten Meere, das einst das Festland *Italiens* bedeckte. BROCCHI hat dieß auf der Karte, welche seinem bekannten trefflichen Werke beiliegt, dargethan.

* Nach einem besondern Abdrucke aus dem *Giornale arcadico*; Vol. XLI, vom Verf. für die Zeitschrift gütigst mitgetheilt.

d. H.

Allein die Umgebungen *Roms* sind nicht minder anziehend, als das Innere Stadt-Bereich selbst. Die Lava vom *Capo di Bove*, am *Sepolcro di Cecilia Metella* auf der *Via Appia*, ist seit vielen Jahren berühmt durch die Menge und Mannichfaltigkeit der in ihr eingeschlossenen Mineral-Substanzen, von denen einige als derselben ausschließlich zugehörend betrachtet wurden. Eine einzige Wanderung nach den *Colli Albani* und *Tusculani* reicht hin, um sich von der Vielartigkeit mineralischer Körper zu überzeugen; Leuzite, Augite, Melanite, Hauyne trifft man in den vollendetsten regelrechten Gestalten, und neben ihnen, in größter Mannichfaltigkeit, Felsarten-Bruchstücke, die aus den einst vorhandenen vulkanischen Mündungen ausgeschleudert wurden. Die Betrachtung der beiden Seen von *Castel Gandolfo* und von *Nemi*, der unermesslichen Menge vulkanischer Asche, die *Peperino*-Lagen bildend, welche zum großen Theile die Albanischen Hügel bedecken, die Ansicht der gewaltigen Laven-Massen, die Haufwerke von *Lapilli* und andern vulkanischen Substanzen, Alles weist hin auf die Natur der Umwälzungen, welche einst in dieser Gegend Statt gehabt. — In Absicht der Albanischen und Tusculanischen Hügel und Berge liegen manche Beobachtungen vor; allein wie Vieles bleibt noch der Folgezeit zu erforschen übrig! Eine sorgsamere Untersuchung der geognostischen Beschaffenheit des die Stadt umgebenden Landstriches wäre vor Allem wünschbar, desgleichen eine getreue Karte,

die gleichsam als Fortsezzung der verdienstlichen Arbeit Brocchi's gelten könnte. Nur gehäufte Berufs-Geschäfte hinderten mich in Ausführung oft gehegter Vorsätze. Ich gestatte mir einstweilen die Mittheilung einiger Beobachtungen, einen Laven-Strom betreffend, der von mir in neuester Zeit nahe bei *Rom* aufgefunden worden. Er verdient, wegen seiner Lagerungsweise, um seiner Eigenthümlichkeiten willen, und der schönen Krystalle halber, die er einschließt, besondere Aufmerksamkeit. Es wird dieser Strom noch durch einen andern Umstand beachtungswerth, indem, ganz in seiner Nähe, ein Säuerling hervortritt, den man zwar schon länger gekannt, allein bis jezt nicht näher untersucht hat.

Aufserhalb des Thores von *St. Paolo*, in ungefähr $4\frac{1}{2}$ Ital. Meilen von *Rom*, da, wo die *Acqua acetosa* vorhanden, findet sich ein Laven-Strom, der meines Wissens bis jezt weder beobachtet noch beschrieben worden. Er ist vorzüglich sichtbar in der Gegend zwischen dem kleinen *Albano*-Flusse und dem Graben, genannt *Acqua acetosa*, deren Wasser, welche auf einige Strecke über die Laven-Massen sich ergießen, die Entblößung mancher interessanten Verhältnisse bewirkt haben. Die ersten Nachweisungen über den in Frage liegenden Laven-Strom verdankt man meinem Freunde *Riccioli*; er beobachtete denselben in einigen, scheinbar aus frühester Zeit herrührenden, künstlichen Ausweitungen. Da man das Material,

gleich jenem vom *Capo di Bove*, zum Strafsenbau zu benutzen wünschte, so wurden Steinbrüche eröffnet, und diese geben zur genaueren Erforschung günstige Gelegenheit.

Man trifft die Lava in jenem Theile von Rom, welcher den Albanischen und Tusculanischen Hügeln zugewendet ist, und da ihre Entfernung von jener vom *Capo di Bove* nur unbedeutend, so wurde man anfangs der Vermuthung zugeführt, daß jener Strom eine Verlängerung der letzteren Massen sey. Eine Meinung, welche sich scheinbar dadurch bestätigte, daß zwischen beiden Laven große Analogieen sich zeigten, sowohl in Absicht auf Farbe und Härte, als in Betreff anderer physischer Merkmale. Allein bei mehr sorgsamer Untersuchung des Laufes und der Richtung, sehr verschieden von der Lava am *Capo di Bove*, findet man bald, daß beide zwei verschiedene Ströme ausmachen, obwohl sie an einer und derselben Stelle ausgebrochen seyn dürften. Wenn die Lava vom *Capo di Bove*, wie Brocchi solches behauptet, und wie meine eigenen Untersuchungen mich belehrten, aus vulkanischen Mündungen abstammt, die einst in den Albanischen Bergen vorhanden waren, so erachte ich es für sehr glaubhaft, daß die Lava von *Acqua acetosa* aus der nämlichen Gegend abstammt. Die Richtung derselben gegen die befragten Hügel, die Oberflächen-Beschaffenheit des Landstriches, über den sie verbreitet ist, so wie ihr Zug, welcher auf eine Entfernung von mehreren Meilen stets der nämliche

bleibt, mußten mir als Stützpunkte jener Annahme gelten; allein vergleicht man Lagen und Lauf der letzteren Lava mit jener vom *Capo di Bove*, berücksichtigt man weiter die gegenseitige Entfernung beider, so ergibt sich als wahrscheinliche Schlussfolge, daß, obwohl beide Ströme denselben Ursprung gehabt haben dürften, sie dennoch als von einander abgesonderte betrachtet werden müssen, gleich zwei divergirenden Strahlen, welche von einem Mittelpunkte ausgehen. Die Lava vom *Capo di Bove* dürfte aus O. nach NW. geflossen seyn, jene von *Acqua acetosa* aber aus O. nach W.

Der obere Theil unserer Lava ist schlackig und porös, und hat, durch den Einfluß äußerlicher zerstörender Kräfte bereits manche Aenderungen erlitten. Die Mächtigkeit ist bedeutend; man hat vermittelst des angelegten Steinbruch - Baues bereits eine Tiefe von ungefähr 30 F. erreicht, ohne daß der Strom durchbrochen worden.

Die Farbe der Lava findet man grau mit häufigen Nuanzirungen ins Blaue; da, wo Umwandlungen durch Verwitterung eingetreten, zeigen sich Uebergänge ins Weißliche und ins Braune.

Von regelrechter Struktur im Großen ist nichts wahrzunehmen, auch wird keine Aehnlichkeit mit Basalten getroffen; untersucht man jedoch die Stelle, wo senkrechte Wände entblößt worden, so erscheint die Lava getheilt in große Massen von irregulären Gestalten, deren manche sich schon der Säulenform nähern.

Stellenweise sind Wasser durch Risse und Spalten eingedrungen, und haben beträchtliche Zersezungen zur Folge gehabt. Die Lava erscheint hier weißlich, erdig, einem plastischen Thone nicht unähnlich.

Die Lava breitet sich über mehrere Hügel von verschiedener Höhe. In so weit die Beschaffenheit derselben, in Folge angelegter Steinbrüche, zu erforschen war, besteht der eine aus einem körnigen, Stein-ähnlichen Tuffe, der andere aber aus wenig zusammenhängenden *Lapilli*, in der Trümmer von theils harter, theils zerreiblicher Lava eingeschlossen sind, welche erdigen Leuzit enthalten; die *Lapilli* bedecken auch hin und wieder die Oberfläche des Stromes. Diese Lava ist dicht und basaltisch, und, wie jene vom *Capo di Bove*, fest und sehr zähe. Sie enthält dunkelgrüne Augit-Krystalle, so wie Krystalle von grauem, gelblichem, oder unrein-violblauem Leuzite, so fest umschlossen von der Laven-Masse, daß sie nur in Bruchstücken davon getrennt werden können. Oft trifft man die Leuzite im erdigen Zustande. Sie erscheinen übrigens theils einzeln eingewachsen, theils zu Gruppen zusammengelagert und mit Augiten verbunden. Außerdem zeigen sich in der Lava regellos geformte Kerne von 1 bis 3 Zoll Größe, die am meisten Aehnlichkeit mit Leuzit haben. Die häufigen Spalten und kleinen Höhlungen in der Lava sind mit mannichfaltigen Substanzen auf ihren Wandungen überkleidet. Neben den Leuziten und

Augiten, welche unter solchen Umständen in kleinen, aber vorzüglich regelmässig gebildeten Krystallen auftreten, kommen ferner vor: Nephelin, Melilit, Kalkspath und Gismondin *. Die Nephelin-Krystalle sind sehr klein, minder häufig, als in der Lava vom *Capo di Bove*, und dürften eine oberflächliche Zersezzung erlitten haben; sie haben den glasigen Glanz eingebüßt, dunklere Färbung erlangt, und zeigen sich beinahe zerreiblich. Den Melilit findet man krystallisirt und derb; er ist rothbraun gefärbt, und scheint ebenfalls wie im Zustande anfangender Zersezzung. Gismondin (Harmotom) und Kalkspath werden am häufigsten getroffen. Jenes Mineral erscheint in Oktaedern krystallisirt, und in Tritetraedern, ähnlich jenen, welche von MONTICELLI und COVELLI am *Vesuv* nachgewiesen worden **. Die tritetraedrischen Prismen sieht man nicht selten kreuzweise durch einander gewachsen. Noch öfter stellt sich der Gismondin in kleinen Nieren und Kugeln dar, von drusiger Außenfläche und strahligem Gefüge; sie scheinen durch Zusammenhäufung kleiner Prismen gebildet.

* Dafs der ehemals sogenannte Gismondin Harmotom sey, habe ich in meinem Handb. der Orykt. zweite Ausgabe, S. 198 dargethan.

d. H.

** *Prodromo della Mineralogia Vesuviana. Napoli, 1825, p. 254.*

Das Mineral ist bald wasserhell, bald milchweis gefärbt, auch trifft man graulichweisse und röthliche, ins Violeblau übergehende Nuanzen. Die Krystalle wechseln vom Durchsichtigen bis zum Undurchsichtigen, die kleinen Nieren und Kugeln haben oft ein Eis-ähnliches Aussehn. Als Begleiter des Gismondins tritt, wie bereits erwähnt, gemein häufig kohlenaurer Kalk auf. Er erscheint unter mannichfachen Gestalten, auch in höchst kleinen Krystallen, welche zu Haur's Varietäten *axigrave* und *apotome* gehören dürften; seltener bemerkte ich die bekannte prismatische Form. — Von Wollastonit, Hauyn, Glimmer und Breislakit war nicht eine Spur wahrzunehmen.

D i e
vulkanische Umgegend
von *Neapel*.

Von
Herrn G. POULETT SCROPE.

(*Transact. of the geol. Soc. of London. Sec. Ser. Vol. II,
p. 337.*)

Die vulkanischen Formationen in der Gegend um *Neapel* findet man sehr ausführlich beschrieben von MÉNARD DE LA GROYE, NECKER DE SAUSSURE, BREISLAK und neuerdings von DAUBENY *. Ohne das bereits Bekannte zu wiederholen, soll in den folgen-

* Mit den klassischen Arbeiten des Hrn. v. Buch über die Gegend, von welcher die Rede, scheint der Verf. nicht bekannt zu seyn.

d. H.

obwohl für den ersten Anblick unbedeutend erscheinenden, Ursachen bedingt worden.

Innerhalb des oben bezeichneten Raumes hat die vulkanische Macht von Zeit zu Zeit sich in vereinzelten Erupzionen entwickelt aus einer beträchtlichen Zahl regellos zerstreuter Punkte; allein ein entschiedener Vorzug dürfte den beiden Haupt- und gewöhnlichen Mündungen, *Vesuv* oder *Somma*, und *Ischia*, verliehen gewesen seyn. Diese sind durch die aufgehäuften Erzeugnisse wiederholter Ausbrüche nach und nach zu mächtigen Hervorragungen angewachsen, welche, obwohl nicht ohne einiges Abweichende, die charakteristischen Züge gewöhnlicher Feuerberge zeigen. *Ischia* war ohne Widerrede von beiden die furchtbarste Ausbruchs-Quelle; denn der die allgemeine Wasserfläche überragende Theil übertrifft bei weitem die *Somma* an Masse, und ein großer Theil dürfte ohne Zweifel noch unter dem Meere verborgen liegen. Beide Berge unterscheiden sich auch wesentlich in Absicht auf Zusammensetzung und Gestalt. Eine Differenz, welche als durch das Ungleiche im mineralischen Charakter der Lava, die emporgetrieben wurde, bedingt gelten muß.

Der *Monte Somma* ist ein ungemein regelmäßiger vulkanischer Berg, obwohl in kleinem Maßstabe. Seine Laven, wenigstens alle sichtbaren, bestehen aus leuzitischen Basalten, und obwohl nicht sämtliche vorhandenen Trümmer-Gesteine basaltisch sind, indem manche derselben viele Bims-

stein- und feldspathige Laven-Blöcke enthalten, so findet man sie dennoch ohne alle anstehende trachytische Massen; wahrscheinlich sind es zerstreute Bruchstücke irgend tieferer Lagen, einer der früheren Ausbruchs-Epochen zugehörig, in welcher der Vulkan Trachyt erzeugte, welche Lagen durch spätere Erupzionen zerstört worden.

Wie dem auch sey, alle sichtbaren Laven und der grössere Theil der Konglomerate der *Somma* sind basaltisch. In Folge der grossen Flüssigkeit von Laven solcher Natur haben sie, bei ihrem Hervorbrechen aus dem gemeinsamen Schlunde, sich nach allen Richtungen über das äussere Berg-Gehänge ergossen; die Schlacken aber und andere Trümmer, welche gleichzeitig in die Luft geschleudert wurden, breiteten sich ziemlich gleich über die nächste Umgegend aus. Das Ergebniss von sukzessiven Ausbrüchen der Art musste die Bildung eines sehr regelmässigen Berges von Kegelform seyn, mit allmählich, nach jeder Seite sich senkendem Abhänge. In den Schluchten, welche die Bergseiten durchschneiden, so wie in den hin und wieder im grossen Krater entblößten Profilen zeigt sich die innere Zusammensetzung als ein wiederholter Wechsel von Lagen aus Basalten und basaltischen Konglomeraten bestehend; mehr und weniger unregelmässig in Absicht ihrer Mächtigkeit fallen dieselben gleichzeitig nach allen Seiten von der Ausbruch-Stelle an, indem die Neigung genau dem äusseren Berg-Gehänge entspricht.

beide führten zu jener Zeit noch dieselbe Benennung, ein regelmässig kegelförmiger Berg, wahrscheinlich mit einer ebenen, oder nur wenig vertieften Oberfläche auf dem Gipfel; mit dieser Vermuthung stimmen die spärlichen Nachrichten überein, welche STRABO und andere Schriftsteller aus jener Zeit hinterliessen. Die Ausbrüche, nach dieser Epoche eingetreten, müssen einen parasitischen Kegel im Innern des grossen Kraters gebildet haben; nehmen wir an, dass die Wände, welche die Ausweitung umgeben, nach dem Meere zu beträchtlich niedriger gewesen seyen, als auf der entgegengesetzten Seite, so führt dieß zum Schlusse, dass die im Verlauf der Zeit durch den Zentral-Kegel emporgetriebene Lava den Krater bis zu solcher Höhe erfüllt hat, dass ein Erguss über den Rand desselben, und ein Ablauf nach dem Meere hin möglich seyn konnte. Jener Theil vom Umfange des alten Kraters, der auf solche Weise von der Lava war überströmt, und durch sie dem Blicke entzogen worden, verräth sich dennoch durch einen Terrassen-artigen Vorsprung, *Pedamentina* genannt, welcher die Basis des neueren Vesuvischen Kegels auf der Südseite umgibt, und genau den kreisförmigen Zug der Wände des im N. noch vorhandenen Kraters fortsetzt; die Axe des gegenwärtigen Kegels ist der Mittelpunkt dieses Kreises. Es erscheint als sehr glaubhaft, dass die gesammte Kegelmasse des *Vesuv* sich seit dem Jahre 79 gebildet habe. Wir kennen die Ereignisse von mehr als 50 beträcht-

beträchtlichen Ausbrüchen, welche seitdem eingetreten; der vierte Theil derselben, und selbst weniger, angenommen, daß durch solche Erupzionen eine gleiche Menge vulkanischer Materien, wie bei der großen Katastrophe des *Aetna* von 1669 ergossen und ausgeschleudert worden, würde hingereicht haben, einen Kegel aufzuthürmen, wie der des heutigen *Vesuv* ist.

Ich habe nicht ohne Absicht mich etwas länger bei diesen Thatsachen, die Geschichte der *Somma* angehend, wie die Struktur des Berges solches ergibt, verweilt, da nicht zu verkennen, daß die Bildungsweise dieses höchst einfachen vulkanischen Berges, welche man mit gültigem Rechte als den Typus solcher Formationen ansehen kann, keineswegs allgemein richtig verstanden wird. Schriftsteller von größtem Ansehn reden bald von den Kratern, als seyen dieselben entstanden durch Einfallen der Bergwände, statt daß solche durch die Macht der Explosionen emporgetrieben worden; bald behaupten solche Gelehrte, die ganze Bergmasse sey entstanden durch Aufrichtung ebener Lagen oder Schichten auf ihrem Rande rings um die Zentral-Oeffnung mittelst der Gewalt elastischer Dämpfe. L. v. BUCH hat solche Meinung zuerst ausgesprochen; DAUBENY und einige andere Geognosten, wie ich glaube auch A. v. HUMBOLDT, stimmen damit überein. Nun wissen wir aber, daß der Kegel des *Vesuv* nicht auf solche Art entstanden ist, sondern durch wiederholte Ueberlagerungen vulkanischer Mas-

sen, welche alle aus einer Zentral-Oeffnung hervortreten; ein Prozeß, der nothwendig die eigenthümliche Form des Berges zur Folge haben muß, wie dieß auch die schlammigen Kegel sogenannter Luft-Vulkane darthun, von denen noch Niemand behauptet, als wären sie durch Emporhebung fester thoniger Schichten entstanden. Das Innere des Vesuvischen Kraters, wie solches durch die Erupzion von 1822 entblößt worden, läßt genau dieselbe Struktur und Zusammensezzung wahrnehmen, wie die *Somma* vom *Atrio del Cavallo* ausgesehn. Aeußerliche Gestalt und andere Eigenthümlichkeiten stimmen im Ganzen überein; der einzige Unterschied beruht auf den Verhältnissen von Größe und Alter; man würde demnach mit Unrecht für den Kegel der *Somma* eine Entstehungsweise annehmen, für welche kein anderes Beispiel zeugt, die gänzlich abweicht von jener, durch welche, gleichsam unter unsern Augen, derselbe Vulkan den Vesuvischen Kegel gebildet hat. Räumt man diesen Beweis hinsichtlich der *Somma* ein, so ließe sich unsere Behauptung auch auf andere regelmäßige vulkanische Berge in den Kanarischen Inseln u. s. w. ausdehnen, für welche man Schichten-Erhebungen angenommen.

Man kann als außer Zweifel ansehen, daß die beständigen und oft heftigen Erschütterungen des Bodens, die Ausbrüche eines jeden gewöhnlich thätigen Vulkanes begleitend, verbunden sind, oder vielmehr herbeigeführt werden durch die emportreibende Expansion fester Lagen, die Zusammensez-

zung des Berges bildend, mittelst der zerreisenden Gewalt der aus den Tiefen aufgetriebenen Laven. Die Klüfte, auf solche Weise durch die Wände des Kegels gebrochen, bedingten ohne Zweifel das Entstehen mancher Spalten-ähnlichen Schlünde (*barancos*), welche die Abhänge des *Aetna*, des *Pico de Teyde* und anderer grosser vulkanischer Berge aufzuweisen haben. Meine Behauptung beschränkt sich darauf, dass die parallelen und abfallenden Lagen, welche, nach allen Seiten sich senkend, einen jeden Berg der Art bilden, ursprünglich keine wagerechte Stellung gehabt; dass die Erhebung, welche sie später erlitten, verhältnissmässig nur unbedeutend ist; dass die Kegel-Gestalt eines gewöhnlich thätigen Feuerberges auf jeder seiner Bildungsstufen, von derselben augenfälligen Ursache abhängt, welche einem einfachen vulkanischen Hügel, dem Erzeugniss eines einzelnen Ausbruches, die nämliche Form verleihen; nämlich die Aufhäufung ausgeworfener Massen rings um die Zentral-Mündung.

Was *Ischia* betrifft, so hat dieser vulkanische Schlund, obwohl in geringer Weite vom *Vesuv* gelegen, nicht einen einzigen Leuzit hervorgebracht; man trifft hier nur feldspathige Laven, Trachyte, oder Graustein-Laven, die dem Trachyte sich nähern. Diese Erzeugnisse, wahrscheinlich in Folge ihres, im Vergleiche zu den basaltischen Laven weit geringeren, Flüssigkeits-Grades, dürften nur selten in schmalen Strömen über die Abhänge des Berges, aus dem sie hervorgetreten, geflossen seyn, man

trifft sie vielmehr in Gestalt ungeheurer Massen und Haufwerke, welche, kleinen Vorgebirgen ähnlich, aus den Seiten, oder aus den Gipfeln der Berge hervorragen; oft brachen dieselben aus den Seiten-Oeffnungen in keiner grossen Höhe über dem Bergfusse hervor, und bildeten parasitische Kegel, aus trachytischen Trümmer - Gesteinen bestehend, aus Pechstein, aus Schlacken und Bimsstein *. Der Berg eignete sich auf solche Weise eine unförmige, regellose Gestalt an, obwohl ein allgemeines Streben, die Kegelform anzunehmen, unverkennbar ist. Diese Regellosigkeit mußte ohne Zweifel noch um Vieles vermehrt werden durch die krampfhaften Emportreibungen und Stöße, die stellen-

* Die Allgemeinheit der Thatsache, dafs bei gleicher Beschaffenheit der Berg-Gehänge, die feldspathigen Laven einen ungleich geringeren Grad von Flüssigkeit hatten, als die eisenschüssigen oder basaltischen, habe ich bei einer andern Gelegenheit ausführlich dargethan (*Considerations on Volcanos; p. 90 — 95*). Die Erscheinung findet ihre Erklärung in der geringen spezifischen Schwere der die Massen zusammensetzenden krystallinischen Theile, welche, wenn die Zerkleinerung dieser Partikeln, und folglich die Flüssigkeit der Massen die nämliche war, den Fluiditäts-Grad, oder die Tendenz des Liquidums sich nach einer, oder nach verschiedenen Richtungen zu bewegen, ausschliesslich bestimmen mußten.

weise die vorhandenen Lagen zerrissen und verrückten, so wie durch die großen Zerstörungen, welche die, das Meiste der Masse ausmachenden, Tuffe durch Einwirken der Atmosphirilien erfahren. Von den Tuffen sind einige locker und unzusammenhängend, andere verhärtet, wahrscheinlich durch innige Beimengung von Wasser zur Zeit ihrer Ablagerung, wie solches der Fall beim Trasse der Rheinischen Vulkane. Die verhärteten Tuffe mußten den äußerlichen zerstörenden Gewalten größeren Widerstand entgegensetzen, und diese sind es, welche nebst den festen Laven-Gesteinen, die am meisten hervorragenden Massen des Berges ausmachen. Der Tuff von *Ischia* hat eine sehr vorherrschende grünliche Färbung, ohne Zweifel bedingt durch Beimengungen von chloritischen oder augitischen Theilchen. Die trachytischen Laven des Eilandes haben einen sehr verschiedenartigen mineralischen Charakter. Die meisten findet man dunkel gefärbt, hart und krystallinisch, der Felsart von der *Solfatara* ähnlich. Einige verdienen besondere Beachtung wegen ihren beträchtlichen Anhäufungen von Krystallen glasigen Feldspathes; andere zeigen ein Zonen- oder Gürtel-artiges Brekzien-Aussehen, sie umhüllen sowohl eckige als rundliche Bruchstücke von mannichfachen Trachyt-Varietäten, die mit dem umhüllenden Teige verschmolzen sind, sie erinnern sehr an ähnliche Einschlüsse in den Porphyren des alten rothen Sandsteines und in manchen Graniten. Der trachytische Hügel, unter dem

Namen *Monte Tabor* bekannt, welcher am Fusse des *Montagnone* eines grossen, aus Bimsstein und vulkanische Asche bestehenden, Kegels hervorgetrieben worden, ist zum Theil von solcher Beschaffenheit; an andern Stellen findet man dichten und schieferigen Phonolith, aus welchem Uebergänge in grobkörnigen Trachyt mit vorwaltendem glasigem Feldspathe Statt haben. Er ruht auf einem Lager von terziärem Thone voll von Muscheln (dem, der Subapenninischen Formazion entsprechend) *.

Die Lava des *Arso*, erzeugt durch den Ausbruch von 1502, ist durch frühere Schilderungen zur Genüge bekannt. Die Stelle, an welcher sie aus Gehängen des Berges hervorbrach, zeigt sich deutlich an einem sehr kleinen Krater, umgeben durch eine kreisförmige Mauer, aus lockeren schwarzen und rothen Schlacken zusammengesetzt, die zahlreiche leichte, schwammige Feldspath-Krystalle enthalten und, wie dieß bei allen Schlacken der Graustein-Laven der Fall, sich dem Bimssteine nähern. Am Gipfel des *Monte Epomeo*, der höchsten Stelle des kegelförmigen Eilandes, sieht man deutliche Spuren zweier sehr grossen Kratere. Besonders

* Man gewinnt diesen Thon zum Behuf von Töpfer-Arbeiten durch Ausgrabungen unterhalb des Trachytes. — Im Herbste 1827 zerstörte ein Erdbeben das Dorf *Casamicciola*, welches zum Theil über solchen Ausweitungen erbaut ist.

der südlichste scheint von ungemeiner Ausdehnung und der vorzüglichste Erupzions-Punkt des Vulkanes gewesen zu seyn.

Der *Vesuv* und *Ischia* befinden sich an dem Endpunkte des Distriktes, welcher Gegenstand meiner Schilderung ist. Der Raum zwischen beiden zeigt sehr viele mehr und minder isolirte Erhöhungen, weniger groß und erhaben; sie steigen von der Meeresküste auf, oder von dem allgemeinen Niveau der Ebene der *Terra di Lavoro*. Alle bestehen aus trachytischen Konglomeraten, und haben meist ein Trafs-ähnliches Aussehn. Sie sind geschichtet, oder vielmehr, gleich so vielen Alluvial-Konglomeraten, Zonen-artig abgetheilt durch wechselnde Lagen von Trümmern verschiedener Größe. Den oberen Theil derselben machen in der Regel lockere Tuffe oder *Lapilli* aus; auch der Raum zwischen den Bergen und um sie herum ist von ähnlicher Zusammensetzung.

Manchem dieser Berge ist die gewöhnliche Gestalt eines einfachen vulkanischen Kegels eigen, mit einer mittleren Vertiefung, oder mit einem Krater. So stellen sich der *Monte Barbaro*, die *Solfatara*, *Astroni* und *Capomazza* dar, ferner die den *Lago d'Averno* umgebenden Berge, der *Monte Nuovo*, der westliche Theil von *Procida*, das *Capo di Miseno* und das kleine Eiland *Nisida*. Andere treten als kleine schmale Rücken auf, und schliessen die Höhlungen, welche ihre Krater gewesen seyn dürften, nur theilweise ein.

Das Gleichförmige innerer Struktur und Zusammensetzung bei allen diesen Bergen, in so fern Schluchten, Steinbrüche, steile Felswände durch Einbrüche des Meeres untergraben, die Betrachtung gestatten, spricht für eine und die nämliche Bildungsweise; namentlich sieht man überall Haufwerke von trachytischen Trümmern und von Bimsstein, die aus einer oder aus mehreren vulkanischen Oeffnungen geschleudert wurden. Die sie zusammensetzenden Lagen zeigen sich ohne Ausnahme mantelförmig, d. h. sie fallen nach beiden Seiten von der Achse des Rückens; ein, allen vulkanischen Kegeln gemeinschaftliches, Merkmal, bedingt durch die eigenthümliche Bildungsweise. Das nördliche Gehänge vom *Capo di Miseno* zeigt dieses Verhältniß besonders deutlich; desgleichen der abgeschnittene Kegel auf *Nisida* und das Krater-Segment in der Bucht von *Baiae* unfern des Dorfes *Bacoli*.

Der einzige unter diesen Bergen, von welchem die Ausbruchzeit bekannt ist, der *Monte Nuovo*, der 1538 emporgetrieben wurde, unterscheidet sich in keinem wesentlichen Punkte von den andern, nur sind seine Trümmer weniger reich an Feldspath. Die Schlacken dieses Berges gehen zwar in Bimsstein über, sind aber schwerer und dunkler gefärbt, als solches gewöhnlich der Fall, und die Bruchstücke von fester Lava, welche in großer Menge das äußerliche Gehänge überdecken, nähern sich mitunter dem Phonolith in ihrem Aussehn, sie haben ein etwas schieferiges Aussehn und sind,

was besondere Beachtung verdient, mit Pechstein-Schnüren durchzogen. Man trifft einzelne Stücke, welche aus erdigem Phonolithe in Pechstein sich verlaufen, und so dann wieder in Bimsstein. Es zeigt sich augenfällig, daß der Phonolith durch Schmelzung zum Theil in Pechstein umgewandelt worden, und dieser durch plötzliche Entwicklung von luftförmigen Flüssigkeiten in Bimsstein. Solche verschiedenartige Umwandlungen der nämlichen Substanz wechseln streifenweise in demselben Block.

Nach dem *Monte Nuovo* dürfte dem Kegel, in welchem die *Solfatara*, der neueste Ursprung zustehen. Die bekannten Erscheinungen thun dar, daß eine Lavenmasse unterhalb desselben noch immer in ziemlich hoher Temperatur vorhanden seyn müsse, welche, durch die bis zur Oberfläche dringenden Spalten und Risse, eine Menge wässeriger, mit geschwefelten Hydrogen-Gas geschwängerte, Dämpfe ausströmt. Tritt dieses Gas in Berührung mit der Atmosphäre, so verbindet es sich mit dem Sauerstoff-Gehalte zu Schwefelsäure, und so werden mannichfache Abänderungen sowohl in dem Trachyte, als in dem ihn überlagernden Tuffe hervorgebracht; der Tuff wird bis zu größerer Tiefe umgewandelt, bei dem Trachyte beschränkt sich die Umwandlung meist auf die Oberfläche. Alaun, Eisen, Kalk, Talk und Natron sind die Ergebnisse solcher umwandelnden Prozesse; der, in Gestalt eines weißen Pulvers zurückbleibende, Kiesel-Gehalt wird durch Regenwasser

der Tiefe zugeführt, und lagert sich in dünnen Schichten ab.

Die *Solfatara* hat einen trachytischen Strom erzeugt, welcher, mit allmählichem Abfalle und unter der Gestalt eines felsigen Vorgebirges bis in das Meer sich hinabzieht. Das obere Ende, genannt *Monte Olibano*, überragt den Krater der *Solfatara* in steilen Felsen. Es bedarf kaum der Bemerkung, daß der Krater durch luftförmige Explosionen, welche nach dem Laven-Ergusse eintraten, ausgehöhlt worden seyn muß, die Lava ist entschiedener Trachyt, allein sehr abweichend was Korn, Gefüge, und selbst den mineralischen Charakter betrifft. Der obere Theil des Stromes enthält bei weitem weniger Augit, als der untere, und seine Feldspath-Krystalle sind größer und zahlreicher. Die oberen Theile zeigen sich porös und blasig, während das Innere des Gesteines dicht, fest und krystallinisch ist, wie Granit. Regellose Spalten trennen das Ganze in prismatische Massen. Blöcke dunkel gefärbten und dichten Bimssteines, Porphyrartigen Pechsteines und grünlichen Perlsteines finden sich unter den ausgeschleuderten Trümmern auf dem äußerlichen Gehänge des Kegels.

Zu den interessanteren Erzeugnissen chemischer Prozesse, welche die Natur noch immer in der *Solfatara* fortsetzt, und die, so viel mir bekannt, bis jetzt weniger beachtet worden, gehören die, in großer Häufigkeit vorhandenen, aus konzentrischen Blätter-Lagen bestehenden, Konkrezionen. Sie ent-

stehen in dem zersezten Trachyte, indem den Urstoff-Theilen von neuem gestattet worden, den Normen der chemischen Wahl-Verwandtschaft Folge zu leisten. Andere Kugeln-ähnliche Konkrezionen, jedoch von mehr einfacher Struktur [*Pisolites* nennt sie der Verf.], gehören zu den häufigen Erscheinungen in den lockeren Konglomeraten sowohl dieses, als der andern benachbarten Berge. Sie dürften ihren Ursprung Regentropfen verdanken, die auf sehr fein zerkleinerte vulkanische Asche niederfielen und dieselbe zämentirten. Ich beobachtete ähnliche Phänomene bei dem Ausbruche des *Vesuv* im Oktober 1822. — Die *Solfatara* soll, wie man erzählt, im Jahre 1180 der christlichen Zeitrechnung eine Erupzion gehabt haben; vertraut man dieser Nachricht, so muß der gegenwärtige Krater des Berges in der erwähnten Epoche erzeugt worden seyn. Eine solche Annahme findet ihre Bestätigung in der großen Hitze, welche noch immer aus dem Becken zugleich mit den aufsteigenden Dämpfen entwickelt wird; einen zweiten Beweis gibt das Vorhandenseyn einer geringmächtigen Lage leichter und schlackenförmiger trachytischer Lava von frischem Aussehn auf dem Gipfel des *Monte Olibano*, sie nimmt ihre Stelle auf lockeren Tuff-Schichten ein, welche die Hauptmasse des Trachytes bedecken. Die ganze Berg-Gestalt muß, als sie den Namen *Colles Leucogei* trug, von der gegenwärtigen Form sehr verschieden gewesen seyn; obwohl jene Benennung und die frühe Berühmtheit dortiger Thermen den Beweis

liefern, daß die Phänomene des Innern wenige oder keine Aenderungen erlitten.

In Absicht der Neuheit des Ursprunges möchte der *Solfatara* der kleine Berg *Capo-Mazza* genannt am nächsten stehen; ein überaus regelvoller Kegel, welcher den Raum zwischen jenem Berge und dem *Monte Barbaro* einnimmt. Auf dem Gipfel findet sich ein kreisförmiger, aber seichter Krater; er ist beinahe erfüllt durch Einschwemmungen von den ihn umgebenden zerreiblichen Schichten. Sie bestehen, gleich der ganzen Substanz des Berges, aus einem lockeren Konglomerate von äußerst faserigen, leichten und seidenartig glänzenden Bimssteinen und deren Dentritus. Ähnliche Trümmer trifft man sparsam zerstreut auf der Oberfläche des *Monte Barbaro* und anderer nachbarlicher Berge; sie dürften, in vergleichungsweise neuerer Zeit, bei Gelegenheit des Ausbruches, welcher den *Capo-Mazza* erzeugte, emporgeschleudert worden seyn.

Der Kegel von *Astroni* verdient Beachtung um seines weiten und tiefen Kraters willen, der von beinahe senkrechten Wänden eingeschlossen wird; er ist ferner denkwürdig wegen seines kleinen parasitischen Kegels, der in der Mitte der Vertiefung aus dem flachen Boden derselben aufsteigt, so wie wegen der trachytischen Gesteine, ähnlich denen vom *Monte Olibano*, die an einer Stelle des Bodens aus dem Konglomerate hervorbrechen, das den Kegel vorzugsweise zusammensetzt.

Die Berge, von welchen der *Averno*- und *Agnano*-See umgrenzt sind, findet man nicht besonders ausgezeichnet; sie bestehen, gleich dem *Monte Olivano*, aus Lagen von lockeren feldspathigen Konglomeraten mit grossen Bimsstein-Blöcken. Der *Averno*-See hat, nach SMITH's Messung, 100 bis 102' Tiefe; sein Becken senkt sich, in ungefähr 40' vom Ufer, sehr allmählich. Der *Agnano*-See, von beträchtlicherem Umfange, dürfte weit seichter seyn; daß er ebenfalls das Ergebniss war von vulkanischen Explosionen, leidet keinen Zweifel, obwohl die umliegenden Berge grosse Zerstörungen erlitten haben, und ihre Gehänge das Charakteristische ihrer früheren Merkmale zum Theil verloren. Zwischen diesem See und jenem beim Kloster *Laach* unfern *Andernach* herrscht viel Aehnlichkeit, obwohl der letztere etwas gröfser seyn dürfte. Der *Lago von Ronciglione*, im Gebiete von *Viterbo*, ist eine andere ähnliche Ausweitung. Alle sind ohne Zweifel die Kratere, welche von Statt gehabten plötzlichen Ausbrüchen zurückblieben.

Der *Monte Barbaro* (*Gaurus inanis* von JUVENAL), obgleich einer der gröfsten und erhabensten Kegel in den Phlegräischen Feldern, scheint ebenfalls das Erzeugniss einer einzelnen Erupzion. Der Krater hat beträchtliche Weite und Tiefe, ungefähr eine Meile im Durchmesser, und zeigt sich von vollkommener Kreis-Gestalt, zwei einander gegenüber liegende gewaltsame Einrisse abgerechnet. Die Oeffnung nach W. liegt dem *Monte Nuovo* entgegen,

und dürfte durch die Katastrophe von 1538 verursacht worden seyn. Der *Monte Barbaro* besteht ganz aus verhärtetem Tuffe; seine Schichtung entspricht den äussern und innern Oberflächen-Verhältnissen des Berges.

Der Berg im Norden von *Neapel*, auf welchem das Kloster von *Camaldoli* erbaut ist, hat eine noch beträchtlichere Höhe, als der zuletzt beschriebene; er misst 1643' über dem Meeres-Spiegel. Seine Gestalt, wie seine Struktur, findet man bei weitem nicht so regelmässig. Spuren eines Kraters werden auf der Seite gegen *Neapel* getroffen; durch üppige Vegetation sind diese Reste sehr unkenntlich. Die entgegen liegende nördliche Seite zeigt einen sehr steilen Vorsprung; am Fusse, unfern des Dorfes *Pianuva*, erhebt sich, überdeckt von mächtigen Konglomeraten, aus dem vulkanischen Tuffe eine trachytische Lava. Der verhärtete Tuff, unter dem Namen *Piperno* bekannt, bildet den gauzen oberen Theil des Berges. Es ist ein erdiger und poröser Trachyt von aschgrauer Farbe, dessen Basis fast ganz aus Feldspath-Krystallen, mit wenigen augitischen Theilchen, besteht; einzelne rundliche Massen in dem Augite vorherrschend, von körnig-zelligem Gefüge und gröfseren Härte-Graden, finden sich darin eingeschlossen. Die augitischen Konkretionen zeigen eine Längen-Ausdehnung in der Richtung, in welcher die Lava geflossen zu haben scheint; eine Thatsache, welche dafür spricht, dafs der kon-

krezionäre Prozeß schon Statt hatte, ehe die Lava ihre gegenwärtige Lage eingenommen.

Eine trachytische Lava, mit fast ähnlichen Merkmalen und zur Erläuterung jener eigenthümlichen Modifikation des *Piperno* besonders diensam, tritt unter den Erzeugnissen des nachbarlichen Vulkans von *Rocca Monfina* bei *Sessa* und *St. Agata* auf; dasselbe hat um *Sorrento* Statt. An diesen Orten ist die feldspathige Basis des Gesteines noch mehr erdig, porös und locker-körnig, als zu *Pianuva*, so daß das Gestein vom Tuffe schwierig unterscheidbar ist. Dabei zeigen sich die augitischen Konkretionen dichter, feinkörniger und blasiger, Schwammförmigen Schlacken ähnlich.

Die Felsarten, welche die *Acropolis* der ältesten Griechischen Stadt, *Cumae*, bildeten, haben zwar im Zeitenlaufe von ihren physiognomischen Charakteren Vieles verloren, indessen ist die kegelförmige Struktur noch immer wahrnehmbar. Aus der Mitte des Tuffes, den Berg zusammensezzend, bricht ein Trachyt-Gestein hervor von wesentlich abweichenden Merkmalen; denn es zeigt sich dasselbe theils identisch mit den Massen der *Solfatara*, theils ähnelt es ganz den Phonolithen. Zonenartige Streifen und Flecken, sehr verschieden in Absicht auf mineralischen Bestand und Gefüge, trifft man hin und wieder, wie im *Piperno*; andere gehen in eine Brekzie über.

Im Süden von *Cumae* erhebt sich der *Monte di Procida*, ein lang gezogener Bergrücken aus einem

regellos geschichteten trachytischen Konglomerate zusammengesetzt; gegen das Meer hin ruht dasselbe auf einer geringmächtigen Trachyt-Lava. Die Farbe des Gesteines ist beinahe schwarz, ungeachtet seiner feldspathigen Beschaffenheit, und obwohl es vor dem Löthrohre zu einem lichte gefärbten Glase fließt; das Gefüge erdig und porös; Bruch uneben; Krystalle glasigen Feldspathes sind in Menge darin enthalten; das Innere, fast jeden Blockes, besteht aus Porphyr-artigem Pechsteine, der als wahrscheinliche Folge einer theilweisen Schmelzung zu betrachten seyn dürfte. Die Lava ist von den sie bedeckenden Konglomeraten nicht scharf geschieden; im Gegentheile scheinen allmähliche Uebergänge durch Schmelzung der kleineren Theile und durch Röstung der gröfseren Statt zu haben. Das Konglomerat umhüllt grofse lose Blöcke von Granit und Syenit. Dieses Lager, oder vielmehr dieser wagerechte *dyke*, scheint entweder ursprünglich von grofser Erstreckung gewesen zu seyn, oder es haben ähnliche Ursachen gleiche Erscheinungen auf drei oder vier nachbarlichen Punkten hervorgebracht; denn in ungefähr 300 Klaftern Entfernung erhebt sich eine ähnliche Lage (*Scoglie delle pietre arse* genannt) aus dem Meere, welche aus Pechstein besteht, den eine Rinde von erdiger Lava bedeckt, und in den verschiedenartige, halb geschmolzene Fragmente eingehüllt sind, genau wie jene vom *Monte Procida*. Das östliche Ende vom Eilande *Procida*, unmittelbar gegenüber

gele-

gelegen in mehr als einer Meile Entfernung, hat eine ähnliche Ablagerung aufzuweisen, welche ein Konglomerat theils bedeckt, theils unter derselben erscheint; das Ganze überlagert ein geschichteter Tuff.

Die nämliche Insel hat deutliche Spuren von drei bis vier Kratern aufzuweisen, welche indessen durch fortdauernde Meeres-Einwirkungen nach und nach zerstört worden. Das Ganze des Eilandes scheint zusammengesetzt aus Haufwerken von verhärtetem Tuffe, über denen Schichten derselben Masse in lockerem Zustande abgelagert wurden. In den Felsen an der nordwestlichen Seite findet sich eine Lage trachytischer Lava eingeschlossen in Tuff.

Das Vorgebirge von *Misenum* war einst ein vollkommener Kegel mit einem regelmäßigen Krater; die Wellen zerstörten denselben um beinahe die Hälfte, und dadurch wurde ein schönes Profil entblößt, die Verhältnisse des verhärteten Tuffes, woraus der Berg besteht, deutlich zeigend. Die mantelförmige Lagerungsweise der Schichten-artigen Massen, welche von dem kreisrunden Rücken sich senken, ist hier vorzüglich gut beobachtbar.

Die Insel *Nisida* bildet ebenfalls einen kleinen, aber überaus regelvollen Kegel mit einem Krater, in dem das Meer sich den Zugang durch einen Einbruch in die frei liegende westliche Seite bahnte. Die Felsmassen lassen mit jenen von *Misenum* gleiche Zusammensetzung wahrnehmen.

In der Nähe von *Nisida* erhebt sich das Vorgebirge von *Pausilipo*, ein langgedehnter schmaler Rücken, der mit drei bis vier ähnlichen Bergen, *Vomero*, *Capo di Chino* und *Capo di Monte*, verbunden ist, Höhen, die unmittelbar hinter *Neapel* emporsteigen, und auf welchen ein Theil der Stadt liegt. Alle genannten Berge bestehen vorzugsweise aus festen, geschichteten Tuffen; die gewöhnliche regelrechte Struktur der Kegel vermißt man an ihnen, obwohl sie mehrere kraterförmige Becken umschließen. Der Tuff enthält Muscheln zu den Geschlechtern *Ostrea*, *Cardium*, *Buccinum* und *Patella* gehörig, die in keiner Hinsicht von den in der Bucht von *Neapel* gegenwärtig noch lebend vorhandenen gleichnamigen Thieren abweichen. Auch sieht man unveränderte Holz-Theile darin eingeschlossen, die noch biegsame Fasern zeigen und mit schwacher Flamme, unter Entwicklung eines harzigen Geruches, brennen. Das lockere Konglomerat vom *Capo di Chino* umhüllt gebrannte und halb geschmolzene Bruchstücke von verhärtetem, in Pechstein übergehenden, Tuffe, ferner Massen jener Substanz von Perlstein-ähnlicher Struktur und andere, die vollkommen Obsidian-artig sind; endlich sieht man Trümmer von Bimsstein in dem Tuffe eingeschlossen, so wie von mannichfaltigen feldspathigen Laven. Am *Capo di Monte* durchsezzen senkrechte Gänge und Adern das harte Tuff-Gestein; ihre Mächtigkeit wechselt von 2 Fufs bis zu 6 Zoll,

und die Masse derselben besteht ebenfalls aus Tuff, der ein sehr feines Korn hat, ungemein hart und von muscheligem Bruche ist. Die Erscheinung spricht dafür, daß Spalten und Klüfte in dem Tuffe vor dessen gänzlicher Erhärtung gebildet, und durch die feinsten Tuff-Theile auf neptunischem Wege erfüllt wurden.

Der verhärtete Tuff, welcher, wie aus dem Vorhergehenden sich ergibt, die vulkanischen Berge und Hügel der Umgegend von *Neapel* fast ausschliesslich zusammensetzt, scheint seinen gegenwärtigen Zustand, gleich dem Rheinischen Trasse, einer Austrocknung zu verdanken, einem Aggregations-Prozesse, welcher in einer fein zerriebenen, mit Wasser innig gemengten, trachytischen Masse Statt gehabt; das Flüssige wurde durch den Druck höher liegender Gebilde ausgetrieben. Möglich, daß unter dem Meeres-Spiegel gelegene Schlünde ausgebrochen, jedoch an so untiefen Stellen, daß der aufgehäuften Auswurf die Kegel bald zu gewisser Höhe über den Wasser-Spiegel emportrieb, und die später ausgeworfenen Materialien, auf der Oberfläche des vulkanischen Eilandes, trocken niederfielen und in lockerem Zustande zurückblieben. Jeder der befragten Berge erscheint überdeckt auf grösserer oder geringerer Tiefe mit Schichten von lockeren, tuffartigen Konglomeraten, mitunter in den tiefer liegenden verhärteten Tuff allmählich übergehend.— Der *Monte Nuovo*, welcher in der Mitte des *Lu-*

crinischen Sees emporstieg, hat, wie die übrigen Berge, eine Grundlage von verhärtetem Tuff überdeckt mit lockeren Konglomeraten. Das nämliche lockere sandige Trümmer-Gestein, jedoch augenfällig durch Wasser geschichtet, setzt das flache Land zwischen den vulkanischen Bergen zusammen, so wie die ganze Ebene der *Terra di Lavoro* bis zum Fusse der *Apenninen*; ja es dringt dieses Konglomerat in die Hauptthäler des genannten Gebirgs-Zuges bis zu beträchtlicher Höhe vor, wie dieß namentlich der Fall bei denen von *Maddeloni*, *Caserta* u. s. w. Eine Thatsache, welche in den Wirkungen der Meereswasser, zur Zeit als diese noch den Gebirgsfuß bespülten, ihre Erklärung findet.

Seit der Erupzions-Zeit der gröfseren Anzahl vulkanischer Mündungen, deren Erzeugnisse Gegenstand unserer Betrachtung gewesen, und die ohne Zweifel neueren Ursprunges sind, als die *terziären* oder *Subapenninischen* Formationen, dürfte dieser Theil der westlichen Küste *Italiens* zum wenigsten eine Erhöhung von einigen hundert Füssen erlitten haben. An dieser Erhöhung nahm, wie solches sehr glaubhaft, die ganze *Apenninen-Kette* Theil, indem sich Spuren davon in den Kalkstein-Felsen des *Monte Circello* und der *Kalabrischen Küste* zeigen; das Gestein ist hin und wieder von neuen *Lithophagen* in einer Höhe durchbohrt, welche mehr als 100 F. den Meeres-Spiegel unserer Zeit übersteigt. Ob die Erhebung Folge einer *Katastrophe*,

oder mehrerer gewesen, von denen die Erdbeben, so gewöhnlich an der westlichen *Apenninen*-Seite von *Rom* bis *Palermo*, begleitet worden, diese Frage verlangt weitere Untersuchungen. Nach meiner Ansicht dürfte seit der Römischen Aera keine bedeutende Aenderung, in Betreff des relativen Niveaus von Land und Wasser, in der Runde um *Neapel* eingetreten seyn; die wenigen Thatsachen, deren Erwähnung geschehen, um die Meinung solcher Statt gehabten Aenderungen zu unterstützen, stehen mit einander im Widerspruche. Das Entstehen der kampanischen Fläche dürfte sich genügender erklären lassen, indem man annimmt, daß sie durch Katastrophen, welche unterhalb des Meeresbodens sich ereignet, emporgetrieben worden; Katastrophen, die vielleicht dadurch bedingt wurden, daß die oberflächlichen Schlünde lange Zeit hindurch geschlossen blieben.

Auch die südöstliche Seite der Bucht von *Neapel* enthält einige vereinzelte vulkanische Formationen. Man trifft sie sogar in den entlegensten Kalkstein-Bergen, wie namentlich zu *Vico* und *Sorrento*. Kratere und regelmäßige Kegel werden nicht wahrgenommen, sondern Tuff-Gebilde, welche Lagen von trachytischer Lava einschließen, erscheinen hin und wieder. Die Lava ist aschgrau, sehr leicht, porös, zerreiblich, so zumal um *Sorrento*, wo sie eine, durch kalkige Rücken begrenzte, Fläche bildet, die das Aussehn trägt, als wäre dieselbe durch

Einwirkung der Meereswasser geebnet worden, obwohl sie gegenwärtig das Ufer um mehr als 200 F. übersteigt; ein Beweis für die angenommene Erhebung jener Küsten-Linie.

Am *Punto di Campanella* — dem äußersten Ende dieses Vorgebirges, welches aus Sandstein (wahrscheinlich dem *new red sandstone*) besteht, der durch die große *Apenninen-Kalk-Formazion* bei *Massa* hervorbricht — zeigt sich eine andere Tuff-Ablagerung, die verschieden gefärbte, meist blau nuanzirte Obsidian-Massen enthält, und ausserdem Perlstein-Stücke.

Flüchtige mineralogische Bemerkungen auf Reisen

durch
das südliche Rußland *.

Eine Kurier-Reise ist allerdings keineswegs zu naturhistorischen Untersuchungen geeignet — dennoch zeichne ich das Wenige auf, welches ich gesehen.

Von *Neswit* bis *Rowno*, eine Ausdehnung von 500 bis 400 Werst, erstreckt sich eine unendliche Sandfläche, die nur selten durch Hügel unterbrochen wird. Im *Pieskschen* sieht man zu beiden Seiten des Weges ungeheure Sümpfe, die von Waldungen durchschnitten werden. Der Sand ist meist

* Wir verdanken diese Mittheilungen einem Kaiserlich Russischen Diplomaten, welcher im verflossenen Jahre dem Hauptquartiere nach *Bukarest* und *Varna* folgte.

d. H.

gelblich, oft röthlich — zuweilen auch blendend-weiß, so daß er des Nachts wie Schnee erscheint. Im Sande selbst liegen Granit-Gerölle aller Art — aber in größerer Menge Feuersteine. Hinter *Rowno* fängt die Gegend an hügelig zu werden, und es zeigt sich Kalkstein. — Die Stadt *Ostrog* ist aus demselben erbaut. Dieselbe Formazion erstreckt sich bis nach *Kamenez-Podolsk*. In *Nägin* hatte ich Gelegenheit einige Stücke näher zu untersuchen, und fand viele Muscheln-Abdrücke darin. Zuweilen geht der Kalkstein, der oft schieferige Struktur hat, aus der grauen Farbe in die röthliche über.

In *Kamenez* selbst ist der Kalkstein sehr fest und Marmor-ähnlich. Das Flüschen *Smotritsch* umfließt die Stadt in einem hohen Felsen-Bette, das an beiden Seiten steil und schroff hinan steht. Je tiefer die Schichten, desto schieferiger scheint das Gefüge. An einigen Stellen ist es grobkörnig; allein ich habe nicht beurtheilen können, ob dieses dem Einflusse der Luft und des Wassers, oder einer andern Ursache zuzuschreiben ist.

Ich habe vergessen zu bemerken, daß in dem Kalksteine viele Kalkspath-Krystalle in Drusen vorkommen.

So wie man *Kamenez* verläßt, und die *Smotritsch* auf einem bretternen Pfade in SO. überschreitet, stößt man auf eine Gruppe heruntergefallener Felsen, die in ungeheuren Kuben auf einander gewälzt sind. Beim Zerschlagen gibt der Kalkstein einen starken übelriechenden Geruch von sich

Vermuthlich enthält er Bitumen. Er ist reich an Versteinerungen — allein es glückte mir nur wenige davon zu erhalten. Zur Vergleichung lege ich einige Fluß-Muscheln bei. Der Kalkstein ist sehr hart und schwer zu zerschlagen. Bald ist er dicht, bald schieferig, besonders in den unteren Lagen, bald sieht er einem Konglomerate ähnlich und enthält abgerundete Stücke. — Hoch über dem Niveau des Wassers bemerkt man ausgespülte Einschnitte, die wahrscheinlich das alte Fluß-Bett bezeichnen. Auch enthält der Felsen hier und da Löcher, die gleichfalls vom Einwirken des Wassers herzurühren scheinen. — Ich suchte im Flüschen nach Versteinerungen, habe jedoch keine gefunden.

Dieselbe Kalkstein-Formazion dauert an beiden Ufern des *Dniesters* fort. Hinter *Chotim* hatte ich Gelegenheit eine Grube auf offener Heide zu betrachten. Der Kalkstein zeigte sich verwittert und mit einer weissen, Kreide-artigen Masse überzogen. — — Das ganze nördliche *Bessarabien* ist hügelig, zuweilen sogar bergig, und da, wo weit gedehnte Flächen vorhanden, scheinen sie nur grofse Berg-rücken zu seyn. Gehölz sieht man, nach Ueberschreitung des *Dniesters*, fast gar nicht, und oft auf 50 Werst in der Runde keinen Strauch. Zuweilen stehen am Wege verkrüppelte Zwergeichen; allein diese scheinen angepflanzt worden zu seyn. Sonst ist der Boden in den Steppen schwarz, und da, wo Wasser in der Nähe ist, fruchtbar. Das Wasser sammelt sich in grofsen Pfützen oder Tei-

Teichen, da, wo mehrere Hügel zusammentreten und eine Vertiefung bilden. Der grössere Theil von *Bessarabien* ist mit dürrer Grase bedeckt, das aber nichts desto weniger bedeutende Heerden ernährt. Wo aus den Hügeln Felsen hervortreten, sind sie denen des *Dniesters* durchaus ähnlich — nur scheint der Kalkstein, je südlicher, desto kreide-artiger zu werden (Muschelkalk?). — Der Kalkstein, den man vorzugsweise zum Baue der Brücken braucht, ist zähe, schwer zu zerschlagen, und verwandelt sich unter dem Hammer zu einem weissen Pulver.

Das Bett des *Pruths* bei *Sculeny* ist lehmig, und der Kalkstein kommt daselbst nicht zu Tage; allein die nahestehenden Berge deuten auf dieselbe Formazion. Der Lehm ist nur aufgeschwemmtes Erdreich, und muß auf Kalkstein ruhen.

Der Weg von *Sculeny*, wo man die Grenze überschreitet und in die *Moldau* tritt, bis nach *Yassy*, der nur 18 Werst beträgt, ist sehr bergig und lehmig. Schöne Eichen-Waldungen bedecken die Hügel. Das Baumaterial ist gleichfalls Kalkstein; allein er muß wahrscheinlich tiefer gebrochen werden, denn er zeigt sich nicht in nackten Felsen. Ich werde meinen Aufenthalt in *Yassy* zu näheren Untersuchungen zu verwenden trachten.

Auszüge aus Briefen.

Blankenburg am Harz, den 6. August 1829.

Kürzlich sind in dem Sandlande hinter der alten Bergveste *Reinstein*, welche eine weltbekannte sehr malerische Quader - Sandstein - Felsenreihe krönt, ungefähr eine halbe Stunde nördlich von hiesiger Stadt, nicht sehr weit links von der Strafe nach *Halberstadt*, ganz ausgezeichnet schöne Blizröhren gefunden worden. Der Direktor des Berg- und Hüttenwesens im Fürstenthume *Blankenburg*, Hr. Kammer- und Ober-Bergrath, Ritter *RIBBENTROP*, dem die beim Sandgraben gefundenen Bruchstücke gezeigt wurden, stellte Nachgrabungen an, liefs einen ordentlichen Abraum vorrichten, und in einer Tiefe von 9 Fufs fanden sich, in einem Umkreise von etwa 6 Fufs Durchmesser, fünf Strahlen von Blizröhren. Zu oberst steckte senkrecht in dem Sande ein ungefähr $2\frac{3}{4}$ Zoll langes, und oben fast $\frac{3}{4}$ Zoll starkes Stück, welches sich unter einem Winkel von etwa 35° in zwei Aeste gabelte. Der rechte von diesen Aesten ist fast 9 F. lang, und

setzte unter einem Winkel von 75 bis 80° nieder, dann aber, auf einem thonigen, feuchten Sandstein-Lager, in fast horizontaler Richtung fort, und wurde in dieser Richtung 7 1/2 F. weit verfolgt. Dieser horizontale Ast hatte auch noch einen ansteigenden und einen niedergehenden Nebenast, von denen der erste 1 F., und der letztere 2 F. verfolgt wurden. Der linke Hauptast setzte unter einem Winkel von etwa 70° an 10 F. tief nieder, und hatte auch wieder zwei kurze Nebenäste. Die verschiedenen Aeste sind in vielen einzelnen, 1 bis 8 Zoll langen Stücken vorgekommen; die runde Form ist bei denselben selten, es herrscht die drei- vier- und fünfstrahlige Stern-Bildung vor. Der horizontale Strahl ist mehr plattgedrückt. Die Farbe der Röhren ist das Weißse, Graulichweißse und Graue. In den Stücken, namentlich in den oberen, finden sich braunlich gefärbte, angekohlte Pflanzenfasern. Merkwürdig ist ein Stück von brauner Farbe, welches den Magnet stark irritirt, daher Eisen von geringem Oxydations-Grade enthält. — Von keinem Strahle ist das wirkliche Ende erreicht, indem dies mit zu viel Gefahr und Kosten bei der Gewinnung verknüpft gewesen seyn würde. Ausser den fünf Strahlen sind in der oberen Höhe der Sand-Grube aber noch 15 zerstreut liegende Stücke von Blizröhren aufgefunden, die zusammen eine Länge von fast 5 F. haben, und die sich durch gröfseren Umfang, durch vorherrschende vierseitige Stern-Bildung, durch schöne weißse Farbe und durch starke Ver-

glasung auszeichneten. — Uebrigens sind diese Blizröhren denen, aus der *Senner Heide* sehr ähnlich, und ich bemerke nur noch, daß Hr. Kammer- und Ober-Bergrath RIBBENTROP nächstens eine, durch Zeichnungen erläuterte, vollständigere Abhandlung darüber in irgend einem Deutschen, naturwissenschaftlichen Journale wird abdrucken lassen. Diese briefliche Notiz ist nur vorläufig für Sie und für die Leser Ihrer trefflichen Zeitschrift bestimmt.

Seit mehreren Wochen habe ich die, bei SCHROFF und Kompagn. in *Berlin* erschienene, »geognostische Spezial-Karte vom nordwestlichen Deutschland, in 24 Blättern, vom Professor FR. HOFFMANN« in Händen. Sie bildet einen Theil der von ihm, in KARSTEN's Archiv für Mineralogie u. s. w.; I, S. 120 und 153, erwähnten geognostischen Arbeiten über das nordwestliche Deutschland, die wir noch in diesem Jahre zu erwarten haben. Man findet auf dieser wunderschönen Karte alles erreichbare Detail in der Umgrenzung der Gebirgsarten ausgedrückt, und auch außerdem noch die Grenzlinie der Verbreitung jener merkwürdigen Bruchstücke nordischer Gebirgsarten eingetragen, welche so häufig auf der Oberfläche des aufgeschwemmten Landes zerstreut gefunden werden. Die Karte ist vorzugsweise für den Gebrauch von Personen geeignet, welche der Geognosie ein sehr spezielles Interesse zu widmen vermögen, diesen ist ihr Studium aber auch ganz besonders anzuempfehlen. Ich bin der Meinung, daß diese geognostische

Karte die schönste und vorzüglichste ist, die wir besitzen, und daß sie zu den wichtigsten Erscheinungen in der Literatur der Geognosie gehöre. Einen bedeutenden Theil von der geognostischen Beschaffenheit der, auf der Karte dargestellten, Gebirge und Hügel, vor allem den Harz, kenne ich selbst recht gut, und bin also um so eher im Stande ein Urtheil über die große Genauigkeit zu fällen, mit welcher Prof. HOFFMANN verfahren ist.

Binnen einigen Wochen erscheint von mir bei RÜCKER in *Berlin* unter dem Titel: *Grundriss der Geognosie*, eine Deutsche Bearbeitung der dritten Auflage von BAKEWELL's *Introduction to Geology*.

HARTMANN.

Ober-Moschel den 15. August. 1829.

Als Sie vor einigen Monaten die Güte hatten, in Ihren, an mineralogischen Schätzen so reichen, Sammlungen mich auf verschiedene räthselhafte Trapp-Gesteine aufmerksam zu machen, kamen auch mehrere seither als Diorite bekannte Gesteine zur Sprache, welche häufig im Gebiete des alten Sandsteines der *Rhein*-Gegenden auftreten. Sie waren damals nicht abgeneigt, manche derselben mit dem schwarzen Porphyre des Hrn. v. BUCH's zusammenzustellen, und verglichen damit besonders die Mandelsteine von *Oberstein*, und muthmaßlich auch jene von *Darmstadt*.

Die schöne Reihenfolge augitischer Porphyre, welche Ihr Kabinett ziert, gab mir neulich die erste autoptische Kenntniss dieser Bildung, die mir vorher nur durch die geistreichen Abhandlungen des Hrn. v. Buch bekannt war. Höchst gespannt darauf, die Analogie zwischen den Rheinischen Dioriten und den schwarzen Porphyren bestätigt zu finden, unterliefs ich es nicht, auf einer Reise in die Gebirge auf der linken *Rhein*-Seite, einige der dortigen Diorite vorzugsweise zu beachten. Meine Beobachtungen über die Beschaffenheit derselben an verschiedenen Orten, behalte ich mir vor, Ihnen später mitzutheilen, und beschränke mich jetzt nur darauf, Sie mit dem Resultate derselben im Allgemeinen bekannt zu machen. Nirgends war ich im Stande Augit zu entdecken. In den deutlich gemengten Dioriten (besonders in denen des *Nahe*-Thales und bei *Weinheim* ist das aus Hornblende und Feldstein bestehende Gemenge nicht zu verkennen. Häufig sich beigesellende metallische Theilchen werden für Magneteisen gelten können. Fast immer sind sie in den feinkörnigeren Abänderungen des Gesteines in gröfserer Menge enthalten, als in den deutlich genengten. Die letzteren zeichnen sich oft durch, in ohem Grade vorwaltenden, Feldstein aus (linke eite der *Nahe* unterhalb *Norheim*, Höhe des *Duchotter* Waldes). Charakteristisch sind für diese Bildung die mandelsteinartige Struktur, und die ausfüllenden Substanzen der Blasenräume, welche besonders in den anscheinend gleichartigen Abände-

rungen finden, und diese theils überfüllen, theils sich mehr darin vereinzeln. Die hierher gehörigen Gesteine des *Donnersberges* und von *Oberstein* habe ich noch nicht kennen gelernt. Aber an allen übrigen Orten, wo ich sie sah, erkannte ich die vollkommenste Uebereinstimmung der Mandelsteine mit denen von *Darmstadt* und *Büdesheim*, so wie mit dem neuerlich zuerst bei *Frankfurt* durch Herrn v. MEYER im Bette des *Main*s aufgefundenen. Wie bei diesen ist Kalkspath als ausfüllendes Mineral der Blasenräume vorherrschend, seltener erscheinen Chalzedon, Quarz, Amethyst u. s. w.

In dem Darmstädter Diorit-Mandelsteine ist das Gemenge fast durchgängig sehr feinkörnig, und es dürfte schwierig seyn sicheren Aufschluß über seine Bestandtheile zu erhalten, wenn man nicht etwa die von CORDIER angewendete Zerlegungsmethode zu Hülfe nehmen wollte; eben so noch bei vielen anderen, unter derselben Beschaffenheit vorkommenden, Dioriten. Sieht man aber diese feinkörnigeren Abänderungen, wie das auf der linken *Rhein*-Seite gar häufig Statt findet, in solche übergehen, wo Hornblende und Feldstein auf das Schärfste und Deutlichste als Bestandtheile getrennt erscheinen, so bedarf es doch wohl keiner Zweifel über die Identität beider, rücksichtlich ihrer Formation. Es werden also auch die Mandelsteine auf der rechten *Rhein*-Seite, da sie von denen auf der linken, dem Diorite offenbar angehörigen, sich durch

durch nichts unterscheiden, mit demselben zusammengestellt werden müssen.

Auch nicht das geringste Merkmal ist mir aufgefallen, welches gestattete, alle diese Diorite mit ihren Mandelsteinen den Augit-Porphyr an die Seite zu stellen. Vergebens sucht man den so deutlich Porphyr-artig eingemengten Augit; keine so scharfe und bestimmte Trennung der Bestandtheile in den Augit-Porphyr; die ihnen beigemengten aufserwesentlichen, und die Blasenräume ihrer Mandelsteine erfüllenden Fossilien gehören zum grösseren Theile nur dem Basalte an, und zeigen sich höchst selten in den dioritischen Mandelsteinen.

Allein was noch weit entscheidender über die Verschiedenheit beider Bildungen spricht, als alle diese aus ihrer Gesteins-Beschaffenheit entnommenen Kennzeichen, ist die geognostische Stellung, welche die Diorite in den Rhein-Gegenden einnehmen. Fast alle treten im alten Sandstein-Gebiete oder Steinkohlen-Gebirge auf; nur wenige machen hiervon eine Ausnahme. Es sind die in der Gegend von *Alzey*, welche theils in der Molasse? (terziärer Sand und Sandstein), theils im Grobkalke, aber dicht auf der Grenze des alten Sandsteines sich befinden. Vor der Entstehung dieser jüngeren Bildungen traten sie ebenwohl aus altem Sandsteine hervor, und wurden später von jenen umgeben, oder zum Theil überlagert. Die Mehrzahl der Geognosten, welche das alte Sandstein-Gebirge und die in ihm vorkommenden Diorite der besagten

Gegenden beobachtet haben, sehen letztere als dem ersteren untergeordnete Lager oder Flözze an. So folgert Hr. BURKART (s. dessen geognostische Skizze des Kreises *Kreuznach*, Rheinland - Westphalen: IV, 181), welcher eine, an Dioriten sehr reiche, Gegend untersuchte, aus seinen Beobachtungen über die Grünsteine und Mandelsteine bei *Niederhausen*, *Duchroth*, *Boos*, *Naudernheim*, *Hellgarten*, *Bingersheim* u. s. w., daß alle diese Massen Flözze im älteren Sandsteine bildeten, und zum Theil mit ihm wechselten. So sehr ich den vorzüglichen Werth der Abhandlung des Hrn. BURKART anerkenne, beobachtete ich doch, in Beziehung auf das geognostische Verhalten des Diorites zum Sandsteine, Verhältnisse, welche mich geradehin zu der Ansicht des Hrn. BURKART nicht günstigen Resultaten führten.

Sie erinnern Sich wohl noch, daß ich mich der Meinung, welche die Diorite des alten Sandsteines für demselben untergeordnete Massen und gleichzeitig, wohl auch auf gleichem Wege mit ihm entstanden, gelten läßt, noch bei meinem letzten Aufenthalte in *Heidelberg* selbst sehr ergeben zeigte. Seitdem ich jedoch diese Felsart im *Nahe*-Thale sah, bin ich davon zurückgekommen, und ich kann mich nicht enthalten, Ihnen das offene Bekenntniß zur plutonischen Entstehungsweise derselben abzulegen, welches mir eigene Ueberzeugung aufdrängte. Schon die beträchtliche Erhebung mancher Massen über das alte Sandstein-Niveau, und überhaupt ihr außerer Charakter, erregen Ideen über diese Bil-

dungsart. Eine Bestätigung finden sie durch das wechselseitige innere Verhalten von Sandstein und Diorit. Es bot sich mir kein Beispiel dar, wo die Massen des letzteren sich in paralleler Lage mit den Schichten des ersteren zeigten, sondern sie durchsetzten, oder durchbrachen dieselben vielmehr. Ich denke, daß nicht leicht ein solches Durchbrechen, oder doch wenigstens Stock- oder Gang-förmiges Vorkommen von Jemanden in Zweifel gezogen werden kann, welcher die Diorite auf der linken Seite der *Nahe* zwischen *Norheim* und *Niederhausen* gesehen hat. Vom ersteren Orte aus verfolgt man zuerst eine kurze Strecke den alten Sandstein; ihm schließt sich eine senkrecht in das Thal herabstürzende Diorit-Masse an — so weit man sie entblößt sieht, etwa 600 Meter mächtig; unmittelbar an diese lehnt sich wieder Sandstein 300 Meter mächtig. Aus diesem tritt abermals eine 200 Meter mächtige Diorit-Masse hervor; hierauf wieder Sandstein, mit welchem noch einigemal minder mächtige Diorite nach *Niederhausen* hin abwechseln. Auf beiden Seiten der zweiten Diorit-Masse ist der Sandstein deutlich entblößt, und auf der Seite gegen *Niederhausen* die Berührungs-Linie beider Felsarten vor Augen gelegt. Auf der östlichen gegen *Norheim*, fallen die Schichten unverkennbar unter 26° gegen SW., auf der entgegengesetzten westlichen 20° gegen NO., — also auf beiden Seiten gegen den Diorit.

Da, wo gegen *Niederhausen* hin die Berührungs-Fläche von Diorit und Sandstein hervortritt, ist die Schichtung des letzteren durch eine Zertrümmerung, welche sich auf kurze Entfernung vom Diorit abwärts erstreckt, verloren gegangen. Eine $\frac{1}{2}$ bis 1 F. mächtige Kluft, mit einem kurzklüftigen grünlichgrauen, zuweilen dunkel-gestreiften, verhärteten sandigen Thone ausgefüllt, trennt beide. Auffallende Gesteins-Veränderung, oder etwaige Umbildung des feinkörnigen Sandsteines ist nicht bemerkbar. Seine Farbe grünlichgrau, zuweilen mit, sich darin verlaufenden dunkleren Streifungen. In größerer Entfernung tritt eine schmuzzig- oder gelblichweiße Farbe ein. Soll nun diese Diorit-Masse den Sandstein nicht durchbrochen haben? Seine Schichten wurden während dem Emporheben mitgehoben; der erhöhte, oder dem Diorite zunächst angrenzende Theil derselben sank durch Zerbröckelung wieder zurück, so daß die Schichten auf beiden Seiten des Diorites eine, gegen denselben gekehrte Lage erhielten.

Das Erscheinen der Diorite scheint in eine Periode kurz nach der Entstehung des alten Sandsteines zu fallen, denn man hat sie wenigstens in diesen Gegenden noch nicht aus jüngeren Formationen hervortretend gesehen. Daß sie älter sind, als das terziäre Gebirge, ist gewiß; die Molasse und der Grobkalk sind ihnen zunächst von Einschlüssen derselben überfüllt. Die Uebergänge des Mandelsteines in den Porphyry, zunächst der *Waldbörkelhei-*

mer Mühle, und überhaupt die Annäherung beider Felsarten, welche Hr. BURKART (a. a. O., 198) beschreibt, und welche ich an mehreren Orten in den *Nahe*-Gegenden noch bestätigt fand, erlauben ein gleichzeitiges Alter derselben anzunehmen, und so stünden auch in dieser Hinsicht die Diorite mit ihren Mandelsteinen sehr entfernt von Basalten und Augit-Porphyren, welche in weit spätere Bildungs-Perioden fallen. Für das Alter der Diorite sehr bezeichnend, können wohl auch die besonders am *Donnersberge*, und neuerdings auch bei *Darmstadt* aufgefundenen Erz-Lagerstätten, welche meines Wissens in Doleriten sich bis jezt noch nicht zeigten, angesehen werden.

Die Absicht, das Verhalten der berühmten Quecksilber-Lagerstätten des *Landsberges* kennen zu lernen, welche mich nur allein hierher führte, wurde durch die Anordnung des Bergamtes, welches seinen Siz in dem neun Stunden von hier entfernten *Kaiserslautern* hat, vereitelt. Diese besteht nämlich darin, daß jeder, welcher die Grube zu befahren gesonnen ist, sich zuerst um einen hierzu erforderlichen Erlaubniß-Schein an das Bergamt wenden muß. Meine Zeit verstattete mir jedoch nicht, diesen abzuwarten, und ich wandte mich nun nach dem terziären Gebirge dem *Rheine* zu. Wenn man der Aussage der Bergleute trauen darf, so ist übrigens der Gruben-Betrieb am *Landsberge* seinem Ende sehr nahe. Die Erz-Klüfte oder Gänge haben sich ausgekeilt, und es sind nur noch einige



Bergleute damit beschäftigt, dem Streichen mehrerer derselben zu folgen, um ihren etwaigen Fortsatz wieder aufzufinden. Man treibt also nur noch einen unbedeutenden Versuchsbau.

A. KLIPSTEIN.

Frankfurt, den 23. August 1829.

Ich bin vor einigen Wochen von einer Reise über die interessanten Gegenden von Solenhofen zurückgekehrt. Hiervon vorerst nur Folgendes: Am 11. Juni dieses Jahres fand ich in der Sammlung des Hrn. Dr. SCHNIZLEIN in Monheim in den sogenannten lithographischen Schieferen von den Versteinerungen, welche v. SCHLOTHEIM *Tellinites problematicus*, und zuletzt GERMAR mit *Lepadites problematicus* benannt hat, Exemplare vor, an denen ich eine Entdeckung gemacht habe, wodurch es mir jetzt möglich wird, richtigen Aufschluss über diese sonderbaren Ueberreste zu geben. Diese Exemplare zeigen sehr deutlich den Abdruck eines Mantels oder der weichen Masse des Thieres, und ich habe mich damals schon gleich überzeugt, daß die bisher von diesem Thiere nur bekannt gewesene Bivalven-ähnliche Schaafe eine innere Thier-Schaafe von wahrscheinlich einem nackten Weichthiere ist. Ich werde in einer besondern Arbeit meine Entdeckung mit den nöthigen Belegen bekannt machen, und mit selbst gezeichneten Abbildungen begleiten.

Es liegt dieses Thier zuweilen an der Mündung, oder etwas weiter in dem Gehäuse des *Ammonites*, der in diesem Gesteine mit vorkommt, und die verschiedenen Fälle, welche dabei sich heraus stellen, haben mich darauf geführt, daß jenes Weichthier wahrscheinlich den Ammoniten zur Nahrung gedient habe.

In dem Schiefer von *Daiting* habe ich eine sehr schöne *Loligo* mit dem deutlich erhaltenen Mantel gesehen; ferner den Rumpf eines wahrscheinlich Krokodil-artigen Reptils. Lezteres habe ich bereits, aber mit vieler Mühe, vom überdeckenden Gesteine entblößt und abgebildet. Ich fand dabei, daß dieses Reptil eine neue Spezies ist, wie eine ausführliche Bekanntmachung noch näher darthun soll.

Bei *Daiting* sind nun auch Pflanzen-Reste in dieser Formazion aufgefunden, welche bisher von Einigen sogar geläugnet worden waren.

H. v. MEYER.

M i s z e l l e n .

Von Dr. A. GOLDFUSS's Beschreibungen und Abbildungen der Petrefakten des Museums der Königl. Preuss. Rhein-Universität zu Bonn und der HÖNINGHAUS'schen zu Krefeld, freuen wir uns, endlich die Fortsezzung durch die II. Lieferung (Düsseldorf, 1829) anzeigen zu können (vergl. Zeitschr. 1827; I, 169). Wir finden hierbei nicht nur alle Schwierigkeiten überwunden, welche sich der Ausführung dieses so verdienstlichen Unternehmens von Anfang entgegen gestellt, sondern sehen dasselbe auch von allen Seiten durch die thätigste Theilnahme unterstützt. Aufser Hrn. HÖNINGHAUS hat auch Hr. Graf v. MÜNSTER sich mit dem Verf. enger verbunden, und will allmählich seine ganze reichhaltige Sammlung (über 4000 Arten Versteinerungen enthaltend) in diesem Werke beschreiben und abbilden, so weit solches dem neueren Plane desselben zusagt, nach welchem es sich fortan auf die Versteinerungen *Deutschlands* und einiger Nachbargegenden beschränken, und nur ausnahmsweise bei wichtigeren Veranlassungen auch ausländische aufnehmen soll. Da sich außerdem noch viele Geo-

gnosten und Palaeontologen aus allen Gegenden *Deutschlands* und dessen Nachbarschaft mit Hrn. GOLDRUSS vereinigt haben, um ihn mit Materialien für dieses Werk zu versehen, so dürfen wir erwarten, dadurch endlich Beschreibungen und Abbildungen aller Deutschen Petrefakten zu erhalten, welche, wie schon früher gemeldet worden, an Vortreflichkeit nichts mehr zu wünschen übrig lassen: und da dieses Werk einerseits Versteinerungen aller Formationen eines ausgedehnten Gebirge-reichen Landes gleichmäßig berücksichtigt, wie andererseits der verhältnißmäßig außerordentlich niedrige Preis *, eine allgemeine Anschaffung möglich macht, so dürfte dasselbe in der Folge die Grundlage weiterer Ausbildung der Petrefaktenkunde und das allgemeine Hülfsmittel der Verständigung über diesen Gegenstand werden, durch welches bald eine Menge von Zweifeln und Unrichtigkeiten in den Angaben über das Vorkommen und die Verbreitung der verschiedenen Arten von Versteinerungen beseitigt seyn werden; während das SOWERBY'sche Werk bei allem Verdienste, welches es besitzt, diesem Zwecke schon wegen der Höhe des Preises nicht Genüge zu leisten im Stande ist. So sehen wir abermals Naturforscher und Künstler des getheilten Vaterlandes im innigen Vereine zusammengetreten, Hülfsmittel und Kräfte zur

* Achtzehn Gulden für eine Lieferung in groß Folio, welche außer dem Texte, 25 Tafeln der besten Lithographien enthält, die bisher in Deutschland oder Frankreich gefertigt worden. ist in der That äußerst wenig, und kann um so minder drückend werden, als Hr. HOHE, von welchem alle Zeichnungen sogleich auf Stein gemacht werden, eine Lieferung nur in 2 bis 3 Jahren beenden kann.

Ausführung eines Werkes verbinden, durch welches eine jugendliche Wissenschaft schnell auf eine hohe Stufe gehoben werden wird, und sehen Gelehrte der Nachbarländer jenes Streben durch ehrenden Beiritt fördern und anerkennen.

Die zweite Lieferung dieses Werkes enthält auf S. 77 bis 164 und Taf. XXVI bis L: A) noch viele zu Arten des ersten Heftes gehörige Abbildungen und Bemerkungen; B) noch 90 bis 100 neue Arten, die zwischen jene eingeschaltet werden müssen, entweder aus bereits abgehandelten, oder aus ebenfalls einzutragenden Geschlechtern, deren drei sind; C) die Beendigung der Naturgeschichte fossiler Polyparien mit noch drei Geschlechtern und 14 Arten; D) Strahlenthier: nämlich die Echiniten mit 103 Arten in zehn Geschlechtern, und von Stylostrophia ein Genus mit drei Spezies; im Ganzen achtzehn Geschlechter, 215 Arten, so daß also beide Lieferungen aus den genannten Abtheilungen zusammen schon 57 Geschlechter, 476 Arten geben.

B. Die eingeschalteten Polyparien-Genera sind folgende: *Glaucanome* GOLDF. Korallenstamm steinartig (? einfach), schlank, verlängert, walzenförmig oder kantig, gebildet aus über einander liegenden Zellen, welche sich strahlenförmig von der Achse zur Oberfläche des Stammes erstrecken. Umkreis der Zellen an der Oberfläche erhaben, die Mündungen daselbst im Verband stehend. Vier Arten, terziär, wovon eine = *Vincularia fragiles* DEYR. ist. Da der Charakter von *Vincularia* noch nicht bekannt gemacht worden, und man daher nicht weiß, ob beide Geschlechter kongruent sind, so war die Annahme dieses letzteren Geschlechtsnameus allerdings unräthlich (aber wir können

es nicht billigen, daß auch der Artname vernachlässigt werde, so gerne wir eingestehen, daß alle vier Arten *fragiles* genannt werden könnten. Dasselbe gilt auch für einige wenige andere Fälle]. — *Conodictyum* GOLDF.: ein keulförmiger, hohler (am dickeren Ende konvexer) Körper, der durch ein sehr dünnes feinschlämiges Netz gebildet wird, dessen Fasern wahrscheinlich aus harter Kalk-artiger Masse bestehen. Maschen schrägzeilig an einander liegend. Eine Art aus Jurakalk. *Explanaria* LAM. mit zwei Arten aus Jurakalk. Die Supplemente werden in Zukunft wohl bis zu Ende des ganzen Werkes verspart werden, was uns mindestens, der Ordnung wegen, sehr wünschenswerth scheint.

C. Die sich an die früheren anschließenden Polyparien-Geschlechter sind: 43 *Calamopora* GOLDF. (*Tubipora* auctt., *Favosites* et *Alveolites* spp. LAM.). Kalk-artiger Korallenstock, aus fast parallel an einander liegenden, etwas aus einander laufenden Röhren, welche innen mit Quer-Scheidewänden (aus *proliferirender* Mittelröhre entspringend) versehen, und seitlich durch Poren-artige Oeffnungen mit einander verbunden sind. Acht Arten aus Uebergangskalk; von einigen auch Spuren in jüngeren Formationen. 44 *Aulopora* GOLDF. (*Milleporae* et *Tubiporae* spp. auctt.; *Cateniporae* spp. LAM.) [*Halysitae* spp. FISCH. †]: Kalk-artiger Polypenstock, gebildet

* Hr. FISCHER vertheidigt die Priorität des Namens *Halysites* vor jenem: *Catenipora*, da er ihn 1813 in seinem Handbuche der Naturgeschichte gegeben. *Harmodites* hat er neuerlich (1828) das Geschlecht *Lycingopora* GOLDF. genannt.

aus keulenförmigen, am Ende offenen, Zellen, von welchen die folgenden mit ihrem dünneren Ende immer aus den Seiten der vorhergehenden entspringen [unterscheidet sich von *Alecto* LAMX., indem bei diesem die Zellchen mit den Enden auf einander sitzen, die Mündungen aber etwas nach der Seite geschoben, und mit einer Einfassung versehen sind]. Vier Arten aus Uebergangs-, eine aus Jurakalk-Gebirge. — 45 *Pleurodictyum* GOLDF. (*Alcyonii* sp. Ross.). Ein Gallert- oder Leder-artiger Körper, ausgebreitet, zusammengedrückt, sehr dünn, oben glatt, etwas konkav, mit konzentrischen Runzeln, unten blätterig, die Blätter senkrecht, netzförmig verbunden, porös. Eine Art aus Uebergangs-Grauwacke.

D. Echiniten-Geschlechter. 1. *Cidarites* LAM. 19 Arten, wovon 14 dem Jurakalke, und wenige zugleich auch der Lias-Formazion (2), oder Kreide (2), vier der Kreide angehören, eine unbestimmt ist; — 2. *Echinus* LAM.: 9 Arten; wovon 5 aus Jurakalk, 3 aus Kreide, 1 aus Grobkalk; — 3. *Galerites* GOLDF. (*Galeritae* spp. ore orbiculari simplice, ambulacrorum poris sejunctis LAM.): 8 Arten, wovon 2 in Jurakalk, 6 in Kreide; — 4. *Clypeaster* GOLDF. (*Clypeaster et Galeritae* spp. LAM.): 11 Arten, von welchen 3 in Kreide, 8 in Grobkalk, meist am Kressenberg, vorkommen; — 5. *Echinoneus* GOLDF. (*Echinoneus et Fibularia* LAM.): 4 Arten, die eine Hälfte in Kreide, die andere in Grobkalk; — 6. *Nucleolites* GOLDF. (*Nucleolites et Cassidulites* LAM.): 17 Arten, wovon 4 in Jurakalk, 11 in Kreide, 2 in Grobkalk gefunden worden; — 7. *Ananchytes* GOLDF. (*Ananchytes* spp. LAM., exclusis speciebus ano

subsupramarginali instructis, ad Spatangos referendis): 5 Arten aus Kreide; — 8. *Spatangus* GOLDY. (*Ananchytæ* spp. et *Spatangus* LAM.): 26 Arten, wovon 4 der Jura-Formazion, 18 der Kreide, 4 dem Grobkalke gehören; — 9. *Glenotremites* GOLDY.: Körper regelmässig, halbkugelförmig. Mund mitten in der flachen Unterseite, fünfzählig. After fehlt. Fühlergänge zweiporig, vom Munde bis zum Rande der Unterfläche strahlenförmig verlaufend. Oberfläche bedeckt mit grossen Gelenkhöhlen, welche in der Mitte durchbohrt sind. Stacheln? — Eine Art aus Kreide. — 10. *Pentremites* SAX.: 2 Arten in Uebergangskalk, eine aus Nord-Amerika, eine von Düsseldorf.

Von den *Stylastriten* ist nur das Geschlecht *Eugeniocrinites* angefaugen, von welchen zwei Arten aus der Jura-Formazion beschrieben, und noch mehrere abgebildet sind.

Die folgende Lieferung wird die Radiarien vollends enthalten, die Anneliden, die Insekten?
(Eingesendet.)

Das Russische Bergwerks-Journal Nr. 12, 1828, enthält die geognostische Beschreibung eines Berges in der Provinz *Armenien* (das alte *Erivan*), in welchem Steinsalz gewonnen wird.

Georgien und die angrenzenden, zu *Russland* gehörigen, Gegenden bezogen bis vor nicht langer Zeit ihren Kochsalz-Bedarf aus den Seen der Provinzen *Bakon* und *Schirwan*; auch wurde Steinsalz aus der *Türkei* und aus *Persien* eingeführt. Die Eroberung von *Armenien* hat die-

sen Gegenden neue Quellen eröffnet, um sich mit Steinsalz zu versehen. Nachdem die Ordnung der Dinge wieder hergestellt worden, sandte man einen Bergwerks-Offizier (Hrn. Voskoboïnikoff) ab, um über die Salz-Gewinnung Kunde einzuziehen, und Folgendes ist ein Auszug seines Berichtes.

Der Berg, welcher das Steinsalz enthält, liegt $3\frac{1}{2}$ Werste von der *Araxis*, auf dem rechten Fluß-Ufer, zwischen den Dörfern *Koulpi* und *Ichintchavady*, 30 Werste im W. der Feste *Sardar-Abad*, und 60 Werste im SW. von *Eriwan*. Diese Bergmasse nimmt einen rechteckigen Raum ein; ihre Ausdehnung von NW. nach SW. beträgt 1 Werste und 400 Sajenen, jene aus SW. nach NO. aber 1 Werste und 200 Sajenen; der Umfang $8\frac{1}{2}$ Werste. Die größte Höhe im südwestlichen Theile über dem Niveau des *Perouli*-Flusses misst ungefähr 80 Sajenen.

Das Steinsalz kommt in diesen Bergen auf Lagern und in Nestern vor; auch trifft man regelrecht ausgebildete Krystalle in Gyps- und Thonschichten, und aufgelöst in Wasser tritt dasselbe als Sool-Quelle am nordöstlichen Gehänge des Berges hervor. Der nordwestliche und südwestliche Berg-Abhang haben einen unermesslichen Reichtum von Steinsalz aufzuweisen. Die Lagen desselben, meist wagerecht, wechseln in der Mächtigkeit von 1 bis 10 Sajenen und darüber. Beim Dorfe *Koulpi* bildet das Salz einen Felsen von 44 Sajenen Höhe, der nur von einer dünnen Gypsdecke überlagert erscheint. (Eingesendet.)

W. S. PORTER theilte in *SILLIMAN's American Journ.*: Vol. XIII, p. 77 einige Nachrichten mit über die geo-

gnostische Beschaffenheit der Gegend am *Alabama*-Flusse. Da, wo der *Coosa* sich dem *Alabama* verbindet, durchschneidet der erste der genannten Flüsse ein weites Thal, nach ihm die Benennung *Coosa*-Thal führend. An den Ufern des *Alabama* wechselnde Lagen von Gufs und verschieden gefärbtem Thon. Muscheln-führender Kalkstein tritt gegen S. auf. Salzquellen finden sich ungefähr auf halbem Wege zwischen *Cahawba* und *Mobile*. Vom Flusse landeinwärts, in nördlicher Richtung gegen *Huntsville* wird die Gegend mehr bergigt; Granit wird in großen Blöcken getroffen, jedoch nicht anstehend. Um *Wilson's Hill*, 15 Meilen gegen N., zeigt sich grauer sekundärer Kalkstein, und mit ihm verbunden kommen grau und roth gefärbte Sandsteine vor. Sandsteine herrschen ausschließlich über 60 Meilen weit, bis zum *Tennessee*-Flusse. Im S. dieses Stromes Kalkberge, deren Gipfel zum Theil aus einem schieferigen Thon (Liasschiefer?) bestehen.

In der Versammlung Schweizerischer Naturforscher zu Zürich gab MERIAN Erläuterungen zu einer geognostischen Durchschnits-Zeichnung durch den *Jura* von *Basel* bis *Arwangen*. Er zählte zuerst die Folge der Gebirgs-Formationen auf, welche vom rothen Sandsteine bis zu den terziären Bildungen durch die Forschungen der Geognosten unter höchst beständigen Lagerungs-Verhältnissen im südlichen *Deutschland* nachgewiesen worden. Er zeigte, wie diese gleiche Folge im nördlichen *Deutschland*, in *Frankreich* und *England* wieder vorkommt. Im Innern der *Jura*-Kette fanden sich die meisten Glieder dieser Folge wieder.

Beim ersten Blick glaubte man zerstörte Lagerungs-Verhältnisse zu sehen, die nähere Untersuchung ergab, daß auch hier die einzelnen Gebirgs-Formationen in derselben Ordnung auftreten, wie in den übrigen Gegenden der Erde, daß aber mächtige Zerrüttungen in einer späteren Zeit eingetreten, als die Absezzung der Felsarten, Verschiebungen, Verladungen der Schichten-Stellung und höchst wahrscheinlich auch die Erhebung des ganzen Gebirges über die Umgebungen herbeigeführt haben.

J. PHILLIPS theilte geognostische Beobachtungen über die Gegend um *Ferrybridge* mit. (*Phil. Mag.; new ser. Vol. IV, p. 401 ect.*) Die Gesteine lassen nachstehende Lagerungs-Folge wahrnehmen:

1. Alluvial-Absätze aus Schlamm oder feinem Thon bestehend im *Aire-Thal*.

2. Diluvial-Gebilde, Rollstücke, Sand und Thon ohne bestimmte Regel über die Oberfläche der Schichten ausgebreitet.

3. Rother und weißer Mergel mit Gyps-Lagern.

4. Oberer Kalk in sehr geringmächtigen Schichten mit äußerst wenigem Talk-Gehalt und organische Ueberbleibsel umschließend, öfter ganz frei davon.

5. Rother und blaulichweißes Thon mit Lagern von Gyps.

6. Dolomitischer Kalk (*magnesian limestone*), in mächtigen Lagern, deren einige ungemein reich an Versteinerungen sind.

7. Gel-

7. Gelber und rother Sand und Sandstein. Tiefer treten die Schiefer und die Sandsteine des *West-Riding-Kohlen-Distriktes* auf.

Der gelbe dolomitische Kalk Nr. 6 hat feinkörniges Gefüge und geringen Zusammenhalt, rhomboedrische Krystalle, wie solche das gleichnamige Gestein im südlichen Theile von *Nottinghamshire* aufzuweisen hat, findet man nicht darin. In den *Weldon*-Steinbrüchen zeigt er kieselige Massen von regellos rundlicher Gestalt, auf ähnliche Art vertheilt, wie die Feuersteine in der Kreide. Versteinerungen werden nicht getroffen. In Brennöfen gebracht, erleiden diese kieseligen Nieren, in Folge des sie umgebenden Kalkes, oberflächliche Schmelzung, und werden mit Email, oder mit einer durchsichtigen Glasrinde bedeckt. — Die blasigen Räume, so gewöhnlich bei Dolomiten vorkommend, finden sich zumal in den oberen Theilen des Gesteines. — Zwischen den genannten Steinbrüchen und *Ferrybridge* kommen viele Petrefakten in der Felsart vor. Auf der Straße von dem zuletzt erwähnten Orte nach *Pontefract*, ist der Dolomit ungemein reich an Drusen-Räumen mit Kalkspath erfüllt. Auch Barytspath-Adern und Gänge setzen darin auf. — Die aufgefundenen Versteinerungen sind: *Axinus obscurus*, *Cardium*, *Cucullaea*, *Mytilus* und *Terebratula* (alle neuen Arten zugehörig), und *Producta* (vielleicht eine neue Spezies).

Der Kalk Nr. 4 hat im Ganzen höchstens eine Mächtigkeit von 15 Yards. Die Schichten sind, mit Ausnahme mancher unteren Lagen, sehr dünn; sie zeigen sich meist weniger dicht und hart, und führen wenige späthige Konkretionen, und einige unvollkommene *Axini*, so wie andere.

se Bivalven. Letztere Merkmale bringen dieselben dem tieferen Dolomite näher. Das Gestein wird von vertikalen Klüften durchzogen, und in eine Art kolossale rhombische Prismen gesondert. Die Räume zwischen den Klüftflächen sieht man theils mit Thon erfüllt, theils mit einem, dem Diluvium ähnlichen Gerölle. Auch kleine Höhlen-artige Weitungen im Gesteine, mit den senkrechten Spalten mehr und minder deutlich zusammenhängend, zeigen sich auf ähnliche Weise erfüllt, manche derselben umschlossen zugleich thierische Gebeine, welche ohne Ausnahme von Ochsen und Hirschen abstammen. Die Rollstücke eines solchen Raumes, deren keiner über 5'' im Durchmesser hatte, bestanden meist aus Bergkalk, aus Sandstein mit *Producta hemisphaerica* (wie solcher bei Ripley und Harrogate vorkommt), aus rothem Sandsteine vom Kohlen-Gebilde; Thon und Sand von verschiedener Farbe umhüllten die Knochen.

Im Alluvium sieht man Trümmer von Bäumen, Rollstücke, Sand und Thon, und in einer Tiefe von 13 F. wurde eine große Menge Aeste, Wurzeln und Nüsse der Haselstaude gefunden, ferner frisches Moos, Knochen und Muscheln. Unter den Muscheln trifft man nur solche, die im süßen Wasser gelebt: *Lymnaea putris*, *Cyclas cornua* und *Planorbis corneus*. Die Nüsse zeigen sich in höchster Vollkommenheit; sie waren weich, als man dieselben auffand, allein durch Luft-Einwirkung erhärteten sie bald. Der Kern fehlte den meisten; bei manchen war der Kern in festen, kohlensauren Kalk umgewandelt, während das braune Häutchen und die Schale keine Aenderung erlitten hatten. Zwischen den Häutchen und der Schale wurde mitunter ein krystallinischer Kalkspath-Absatz getroffen.

en. Von den Wurzel-Holztheilen der Haselnuß-Staude, war das Innere versteint, während das Aeußere unverändert geblieben. Blaue Eisenerde erscheint hin und wieder, diese vegetabilischen, so wie manche der animalischen Ueberreste färbend. — Vorerwähnte Erscheinungen erklären sich nicht durch den Umstand, daß bei *Knottingley* die vergrabenen pflanzlichen Reste so nahe beim Kalkstein waren, daß die mit Kalktheilen geschwängerten Wasser Zutritt finden konnten.

In der Gegend um *Albano* verspürte man im Laufe des Maimonates 1829 mehrere Erd-Erschütterungen. Am 1. Junius wiederholte sich das Phänomen mit größerer Heftigkeit, und an demselben Tage bebte die Erde auch in Rom.

A. EATON schrieb über die Diluvial-Ablagerungen im Staate von *New-York* u. a. a. O. (*Stillman's Americ. Journ.* XII. Vol. p. 17). Der untersuchte Distrikt beginnt ungefähr 20 Meilen ostwärts vom Connecticut-Flusse, und erstreckt sich auf beträchtliche Weite längs dem südlichen Gestade des *Erie*-Sees, und eine andere, gleichfalls erforschte Gegend ist jene zwischen dem *Champlain*-See und dem *Hudson*-Flusse. Außerdem durchwanderte der Verf. auch den größten Theil des Landes am westlichen Gehänge der *Catskill*-Berge. — Plastischer Thon kommt in selbstständiger Ausdehnung nicht vor, wohl aber sieht man ihn hin und wieder in, dem *London-Thone* (*marly clay*) untergeordneten, Lagen. Das

letzere Gestein ist allgemein verbreitet. *Bagshot* sand und *crag* finden sich über dem London - Thone und von ungefährr gleicher Erstreckung, obwohl sie an manchen Stellen bereits zerstört und weggeführt worden. Sie gehen häufig gegenseitig in einander über. Das Diluvial-Gebiet erstreckt sich von *Little Falls* längs dem Erie-Kanal 160 Meilen weit; verworrene Massen von Grufs, Sand, Thon, Baum-Reste und Süßwasser-Muscheln. Bis zur Tiefe von 118 F. traf man beim Nachgraben Ueberbleibsel von *Pinus Canadensis* und Süßwasser-Muscheln in ungeheurer Menge; letztere gehörten vorzüglich den Geschlechtern *Mya* (*Unio*, BRUG.) und *Helix* (*Lymnaea* anderer Schriftsteller) an. Alles deutet darauf hin, daß diese Ablagerungen nicht Folge einer noch gegenwärtig wirksamen Ursache seyn können. — In allen erhabenen Ebenen, welche ihre Ur-Waldungen noch besitzen, und deren Oberflächen keine Störung erfahren, findet man unmittelbar unter dem Baulande eine Lage feiner Erde, die überall die nämlichen Merkmale trägt, und wesentlich abweicht von der sie tragenden Schicht. — Reste von antediluvianischen Thieren wurden auf diesem Kontinente wenige gefunden; sie gehörten meist großen Geschlechtern der Pachydermen an. Die in Höhlen vorhandenen Ueberbleibsel gleichen den in Europa nachgewiesenen nicht; so hat man namentlich bis jetzt nicht ein Hyänen-Gebein getroffen, Stalaktiten-Bildungen kommen in allen Grotten häufig vor.

In der *Singapore Chronicle*; Oct., 1827, liest man einige Nachrichten über die Diamant- und Gold-Grü-

ben an der Nordwest-Küste von Borneo, mitgetheilt von G. SWINSON. — Das Gewicht der größten aufgefundenen Diamanten betrug 36 Karate. (Der Diamant im Besitze des Sultans von Matan, angeblich 367 K. schwer, soll nicht echt seyn). — Gold wird ziemlich allgemein getroffen. Der Sultan von Sambas besitzt einen Goldklumpen von beträchtlicher Größe.

Geognostische Nachrichten, über die Gegend zwischen Madras und Bellary, schrieb W. CULLEN (*Transact. of the Literary Soc. of Madras: P. I, und Phil. Magaz.; n. S.; Nro. 23, Noubr., 1828, p. 355, und Nro. 24, Decbr., p. 435 ect.*). Die Nordwest-Seite von Pootoor, bis auf eine Weite von 64 Meilen von Madras, liegt im Allgemeinen 500 F. über dem Meeres-Spiegel. Das Thal von Tripetty hat ungefähr 360 F. Seehöhe. Der Nulla-Mulla-Gebirgszug steigt, in seiner erhabensten Stelle, nur bis zu 1800 F. an. Die Straße durch die Ebene zwischen dem genannten Gebirgszuge und dem Tafellande von Banaganapilly hat beinahe überall gleiche Höhe, und misst ungefähr 800 F. über dem Meere. Von Banaganapilly nach Jeldroogum ist das Ansteigen längs des Thales ziemlich beträchtlich, etwa 20 F. auf die Meile. Das Tafelland, in drei Meilen westlicher Entfernung von Jeldroogum beginnend und sich bis Piaples erstreckend, eine Weite von 8 — 10 Meilen, hat zwischen 1700 und 1800 F. Seehöhe. — Erst im Flußbette, beim Dorfe Nellatoor, sieht man granitische Gesteine anstehen; der Boden der ebenen Strecke ist durchaus

sandig, fast frei von Gestein-Bruchstücken, mit Ausnahme einiger Erhöhungen nordwärts von Cankama Choultry. Blöcke einer Sandstein-artigen Brekzie dürften von der Bergkette im Norden von *Naggery Nose* abstammen. Den Granit kann man von *Nellatoor* bis *Curcumbaddy* verfolgen; er wird nur unterbrochen durch auftretende Trapp-Massen, Erscheinungen, welche allen granitischen Zügen dieses Landes gemein sind. Die Trapp-Massen folgen im Allgemeinen einer Richtung aus O. nach W. Sie sind in der genannten Gegend ungewöhnlich zahlreich, und bilden Ketten von Hügeln und niedrigen Bergen, welche, in ihrer oberflächlichen Ausdehnung beinahe jener des Granites selbst gleichkommen, obwohl der letztere augenfällig die größten Berg-Massen zusammensetzt, welche bei *Naggery* anfangen und bis *Woramallipett* ziehen, von hier aber sich weiter gegen W. ausbreiten, um dem *Tripetty*-Zuge in seiner Verlängerung sich anzuschließen. Besondere Beachtung verdienen die sonderbaren *Dykes* aus Trapp-Gestein, welche auf weite Strecken sich verfolgen lassen, ohne daß sie die geringste Aenderung erleiden. Ihre dunkelschwarze Farbe und das scharf Abgemarkte ihrer Umrisse machen sie leicht unterscheidbar von den lichte gefärbten Granit-Gebilden. Am westlichen Fusse der Berge zerstreute Sandstein- und Konglomerat-Stücke in großer Häufigkeit. Das Bindemittel mancher Trümmer-Gesteine soll Hornblende (?) seyn, die auf die eingebackenen Quarz-Rollstücke färbend einwirkte. Thonschiefer, ein Gestein von weiter Erstreckung, beginnt bei *Curcumbaddy*; die Ablagerungen von Sand und von Alluvial-Gebilden im *Tripetty*-Thale, jenseit *Woramallipett*, lassen die Continuität des Granites

nicht verfolgen, obwohl die Felsart hin und wieder mit Lager-artigen Grünstein-Massen sichtbar wird. Ein solches Lager von porphyrartigem Grünstein bemerkt man namentlich noch ehe *Curcumbaddy* erreicht wird. Der Trapp, gleichförmig und feinkörnig, ist aus Hornblende und Feldspath zusammengesetzt. — Die niederen Hügel um *Curcumbaddy* bestehen aus dichtem, quarzigem Sandsteine. Von hier an aber tritt Thonschiefer sehr vorherrschend auf; nur Kalkstein und Kieselschiefer unterbrechen denselben hin und wieder. Die Schichtungs-Verhältnisse des Thonschiefers sieht man in der Regel sehr deutlich entwickelt, und der Erstreckung der Gebirgs-Züge, welche sie bilden, parallel, d. h. aus NNW. nach SSO; das Fallen gegen NO. ist mitunter dem Senkrechten nahe. In seiner Färbung läßt das Gestein mannichfache Abänderungen wahrnehmen. Der Sandstein nimmt gewöhnlich die Berggipfel ein. Im Thonschiefer zeigen sich Gänge und Lager von Quarz. In der Ebene zwischen *Jungumpilly* und *Poornamila*, tritt ein grüner Schiefer sehr allgemein auf, und zieht sich bis in den Norden von *Iddamacul*. Seine Schichten fallen fast vertikal, wie dieß namentlich im Flußbette des *Saghilair* sehr gut beobachtbar ist. Ihr Streichen entspricht ungefähr dem Laufe dieses Flusses. Die kleine Feste von *Iddamacul* sieht man auf einem vereinzelt Syenit-Berge erbaut. Mehr thalaufwärts werden die Quarz-Rücken häufiger und ausgedehnter; sie verlieren sich wieder in westlicher Richtung von *Giddeloor* gegen den *Nulla-Mulla*-Zug. Hier tritt, wie durch vulkanische Gewalten aus dem flachen Thale emporgetrieben, ein Haufwerk syenitischer Massen auf, seltsam kontrastirend mit den mehr sanften Umrissen

der Thonschiefer-Reihen, welche das Thal zu beiden Seiten begrenzen. — Die größte Mächtigkeit des Sandsteines, welcher die Gipfel der *Nulla-Mulla-Berge* bildet, erreicht zwischen *Kistnumchettypitty* und *Madapuram* ungefähr 300 F. — Auch zwei in dieser Gegend auftretende quarzige Gesteine verdienen Beachtung. Das eine findet sich auf der Westseite des Passes, zwischen *Baukrappett* und *Cuddapah*, und hat eine nicht unbeträchtliche Verbreitung. Von Schichtung keine deutlichen Spuren. Möglich, daß die Felsart auf Thonschiefer ruht. Das zweite dieser Gesteine kam im Norden von *Poornamila* vor, und wechselte augenfällig mit Thonschiefer. Ehe man *Wuntimettah* erreicht, zeigt sich nichts von bedeutenden kalkigen Ablagerungen; hin und wieder erscheinen indessen Kalktuffe, Mergel und ein eigenthümlicher Kalk, oder vielmehr ein mergeliges Konglomerat von rother Farbe. — Dichter, blauer Kalkstein nimmt die ganze flache Gegend zwischen den *Nulla-Mulla-Bergen* und *Banaganapilly* ein. Die Schichten scheinen beinahe horizontal. In der Nähe des zuletzt genannten Ortes zeigt sich eine Reihe von Thonschiefer-Bergen, nur ein einziges Vorgebirge besteht aus Sandstein, und ein kegelförmiger Hügel wird von Grünschiefer gebildet. Die letztere Felsart tritt auch hin und wieder aus der Ebene an der nördlichen Seite der Basis des *Banaganapilly-Vorgebirges* zu Tag. Um *Jeldroogum* gewähren diese Vorkommnisse mehr Interesse. Auf den Trapp folgt Kalk und sodann Thonschiefer. Zwischen *Naggery* und *Pootoor* erheben sich Granite, und scheinen sich bis *Bellary* zu verbreiten. Trapp-Gänge sieht man nicht selten in diesen Gebilden aufsetzen.

Am 8. März 1829 verspürte man im Bezirk der im Irkuzkischen Gouvernement, südlich vom *Baikal*-See gelegenen Festung *Tunka*, eine starke Erschütterung, die 3 Minuten dauerte. In Folge derselben wichen die Wände hölzerner Gebäude, die Thüren fielen um, und in einigen Häusern wurden die Oefen gänzlich zerstört. Ein ungeheurer Felsen, am rechten Ufer des Flusses *Irkut*, stürzte zusammen, und warf seine Trümmer in verschiedenen Richtungen umher. An vielen Stellen öffnete sich die Erde, und das Eis, das den Fluß, so wie die See bedeckte, ging auseinander, wodurch eine Anzahl hölzerner Jurten, welche den nomadisirenden Buräten zu Winterwohnungen dienen, zerstört wurden. Zum größten Nachtheil der dortigen Gegend folgten dieser unheilbringenden Naturerscheinung Erd-Schwankungen, die man vom 8. bis zum 22. März fortwährend, und mehrere Male am Tage verspürte: sie waren von einem ungewöhnlichen unterirdischen Geräusch begleitet, und hielten bisweilen zwei Minuten lang an. (Zeitungs-Nachricht.)

W. MEADE theilte in SILLIMAN's *Americ. Journ.* Vol. XIII, p. 32 ect. Beschreibung und chemische Analyse der neuerdings in der Nähe des *Tioga*-Flusses in *Pensylvanien* entdeckten Kohlen mit. Die Gegend, wo das Vorkommen nachgewiesen worden, gehört ins sekundäre Gebiet. Die Kohlen, deren Lagen sehr ausgedehnt, treten, wie gewöhnlich, mit Sandstein- und Kohlenschiefer-Schichten auf; letztere sind reich an vegetabilischen Ueberbleibseln. Ein sekundärer Kalkstein,

fossile Reste einschliessend, bildet die Unterlage. Eisenerze kommen in der Nähe in Menge vor; sie gehören dem Thon-Eisensteine an, und sind den in *England* vorhandenen durchaus ähnlich. Die Kohle selbst stimmt genau mit den vorzüglichsten Abänderungen von *Liverpool* oder *Newcastle* überein. Eigenschwere = 1,287. Die Zerkleinerung ergab in 100 Theilen:

Kohlenstoff	66,70
Bitumen	30,43
Erdige Theile	3,50

ANKER lieferte Andeutungen über das Geognostische der Gegend um *Grätz*. (*Steiermärkische Zeitschr.* IX. Heft, S. 121.) Der isolirte Schloßberg besteht aus einer Masse von Blöcken, dichten, mehr und weniger zerklüfteten Kalksteines, dem Ansehn nach ganz dem Alpenkalke ähnlich, welcher weit erstreckte Gebirgs-Züge ausmacht. In den Klüften findet man verschieden gefärbte Thonerde, Eisenkies-Würfel und Quarz-Krystalle. In der *Grätz* umgebenden Ebene sind Sand, Grufs und Thon in wechselnden Lagen abgesetzt. Selten kommen darin Süßwasser-Muscheln, Gebeine von Menschen und Thieren, Baumäste, Gefäße u. s. w. vor. (*Alluvium*.) Nach O. erhebt sich eine Hügelreihe, meist aus Granit-, Gneis- und Glimmerschiefer-Geröllen bestehend, nur sparsam bemerkt man Hornblende-Gestein, und hin und wieder treten beträchtliche Thon-Lagen dazwischen auf. Sie enthalten versteinte Ueberreste aus fremdländischen Gegenden, Knochen von *Hypopotamus*, *Mammuths*-Zähne u. s. w. (*Dilu-*

vium.) Die Berge um Grätz bestehen aus Thonschiefer, Kalk- und Sandstein, Glieder der Uebergangs-Formation. Von den sogenannten primitiven Gebirgen, Granit, Gneiß, Glimmerschiefer u. s. w. trifft man nichts in der nächsten Umgebung der Stadt.

Nach den neuesten Untersuchungen von G. Rose bildet der glasige Feldspath eine eigene Spezies, welche er mit den Namen Ryakolith bezeichnet. (POOGENDORFF, Ann. d. Phys.; Bd. XV, S. 193.)

Aus Braunschweig schreibt man, daß in St. Andreasberg kürzlich in einer Tiefe von 300 Lachtern große und reiche Anbrüche von Antimonial- und Arsenik-Silber, wie man sie nie zuvor aufgefunden hat, entdeckt wurden; es wird jetzt daselbst eine neue Grube, Namens *Felicitas*, aufgenommen, die etwa 50 Jahre oder länger verlassen ist. In derselben fand sich damals eine Krystall-Höhle, die so groß war, daß ein Mann Platz darin hatte, und deren Wände mit den schönsten Kalkspathen geziert waren. — Die zu Andreasberg aufgefundenen Datholithe setzen in einem etwa 3 Zoll mächtigen Gange im Grünstein-Gebirge auf; leider sind jetzt gar keine Krystalle zu bekommen, allein wenn der Fels von neuem gesprengt seyn wird, dürfte es nicht daran fehlen. (Eingesendet.)

F. v. KOBELL beschrieb (KASTNER's Archiv f. d. ges. Nat.; XIII, 385) ein Mineral, welches auf dem *Monte Baldo* im südlichen Tyrol mit Natrolith vorkommt, über dessen Krystalle es abgesetzt ist, unter dem Namen *Pektolith*. Die Substanz, manchen Mesotypen täuschend ähnlich, unterscheidet sich am meisten durch ihr Verhalten zur Salzsäure, indem kleine Stücke derselben damit übergossen, erst nach mehreren Tagen ein Auseinandergehen und gallertartige Ansätze zeigen.

Ueber die organischen Reste des Diluviums in *Norfolk* theilte C. B. ROSE (*Quarterly Journ. of Sc., Litt. and Art; new ser.; Oct. 1828, p. 308 ect.*) Nachrichten mit. Sie lassen sich im Allgemeinen abtheilen in eigentliche Diluvial- und in Ante-Diluvial-Ueberbleibsel. Zu ersteren gehören: Zähne, Hörner und Geweihe, Wirbelbeine und andere Knochen von Mastodon, Elephant, Hypopotamus, Riesen-Elenn, Bisam-Ochs, Pferd, Ochs, so wie von zwei oder mehreren Hirsch-Arten. Man trifft sie in großer Menge auf der östlichen Küste; die Wirkungen von Fluthen u. s. w. haben dieselben an vielen Stellen bloß gelegt. Auch im Innern der Grafschaft (z. B. zu *Whitlingham* bei *Norwich* u. a. a. O.) kommen Reste der erwähnten Art vor. — Das Verzeichniß der vom Verf. zu den Ante-Diluvial-Ueberbleibseln gezählten Gegenstände ist ausführlich. Er rechnet dahin:

1. Fische, zu *Dapedium politum* von LEACH gehörig *, zu *Balistes*, *Squalus* und *Esox*.

* Beschrieben und abgebildet von DE LA BÈCHE in *Geol. Transact.; new ser.; Vol. I, P. 1, p. 43.*

2. Saurier. Zähne und andere Reste von Krokodenen von *Honfleur* ähnlich), von *Ichthyosaurus communis* (in einer grobkörnigen, Sandstein-artigen, Breckung auch in dem bituminösen Schiefer des *Kimmeridge* und *Oxford-Thones*), und von *Plesiosaurus*.

3. Schaalthiere: *Ammonites* (*peramplus*, *biplex*, *apiens*, *rotundus*, *mutabilis*, *sublaevis*, *binus*, *excavatus*, *Birchii*, *Taylori*, *dentatus*, *Strangwaysi*, *annulatus*, *rotiformis* u. m. a.); *Ampullaria* (in kalkigem Sandsteine); *Arca* (zwei bis drei noch nicht abgebildete Spezies); *Astarte* (*lineata* und *planata*); *Avicula* (*costinaequivalvis* und *echinata*); *Belemnites* (besonders häufig, sie scheinen aus Schichten von *Cornbrash*, von gelbem Sandsteine, von Greensand und Kreide abzunehmen); *Cardium*; *Cirrus*; *Comilaria* (in kalkigem Sandsteine); *Cucullaea* (*Arca subacuta*); *Dentalium* (*incrassatus*); *Gryphaea* (*incurva*, *obliquata*, *dilatata* und *bullata*); *Inoceramus* (verschiedene Spezies in Kreide-Blöcken und in Feuerstein-Massen); *Lima* (neue Spezies); *Lima* (*ovalis*); *Lutraria* (*ambigua*); *Gervillia* (*avicula*); *Modiola* (*Hillani*, *cuneata*, *aspera* u. a.); *Mytilus* (*erata*); *Nautilus* (im Feuersteine); *Nucula* (*trigonia*, *trigona* und *claviformis*); *Ostrea* (*deltoidea*, *carinata* und *irishii* u. v. a., ungemein häufig); *Patella* (*latissima*); *Patella* (*corneus*, *orbicularis*, *arcuatus*, *lens*, *fibrosus*, *lucida*, *lamellosus*, *cinctus*, *barbatus*, *vimineus* und *varius*); *Perna* (*maxillata*); *Pinna* (*tetragona* und *affinis*); *Plagiostoma* (*gigantea*, *spinosa*, *Hoperi* und *rigida*); *Rostellaria*; *Scalaria*; *Serpula*; *Tellina*; *Terebratulina* (*crumena*, *tetraedra*, *subrotunda*, *subundata*, *semi-*

globosa, *octoplicata*, *plicatilis*, *obliqua*, *lata*, *ovoides*: (auch umschließt das Diluvium noch einige, bei SOWERBY nicht abgebildete); *Trigonia* (*clavellata*, *alaeformis*, *costata*); *Trochus* (*punctatus*); *Turbo* (*ornatus*, *muricatus*); *Turritella* (*muricata*, verkiest, in kalkigem Sandsteine); *Venus*; *Unio* (*Listeri*, *hybridus*, *crassissimus*, *concinuus* u. s. w.).

4. Echiniten. Sie stammen ohne Ausnahme aus Kreide-Schichten ab; Feuerstein ist das gewöhnliche Versteinerungs-Mittel. *Gidaris* (*mammillata*, *papillata* und *corollaris*); *Echinocorys* (*scutatus*); *Conulus* (*albogalerus* und *echinodiscus* oder *scutella* LAM.); *Spatangus* (*cermarinum*, *ovum marinum* u. s. w.).

5. Stelleriden. *Asterias* (*semilunatus* oder *pentagonaster semilunatus* vollständige Eindrücke in Feuerstein; *regularis* oder *pentagonaster regularis* LINK, ebenso vorkommend).

6. Crinoiden. *Pentacrinites* (*basaltiformis*, MILLER). *Poteriocrinites* (*crassus*, MILLER).

7. Zoophyten. *Ventriculites* (MANTELL; *Mantellia*, PARKINSON; im Feuersteine). *Syphonia* (PARK.). *Choanites* (Konigi). *Spongites* (*labyrinthicus* und *Townsendi*). *Madrepora* (*annularis*, *galaxea*, *ramea*, *sideres*, *centralis* u. s. w.).

Die vegetabilischen Reste bestehen in Trümmern von Holz, umschlossen von *Septaria*, von kalkigem Sandsteine, von oolithischem Kalk und von schwarzem Feuersteine. Man findet sie verharzt, zu Kiesel-Substanz umgewandelt, verkiest und von Eisenoxyd durchdrungen.

HAIDINGER hat eine neue Mineral-Spezies unter dem Namen *Erinit* beschrieben. (BREWSTER, *Journ. of Sc.* July, 1828.) Die Substanz kommt, von gemeinem und dunkelblauem arseniksaurem Kupfer begleitet, in der Irländischen Grafschaft *Limerick* vor. Sie erscheint in konzentrischen Schalen mit rauhen, durch die Enden sehr kleiner

Krystalle gebildeten, Flächen. Spuren von Theilbarkeit, wahrscheinlich parallel den breiteren Flächen der rechteckigen vierseitigen Tafel, in welche die Individuen angeordnet. Bruch unvollkommen muschelrig. Glanzlos. An den Kanten etwas durchscheinend. Ritzt Kalkspath, ritzbar durch Apatit. Smaragdgrün ins Grasgrüne. Strich dem Apfelgrünen nahe. Das einzige, bis jetzt bekannte, Exemplar findet sich in der ALLAN'schen Sammlung.

R. WAGNER schrieb über die Thiere der Höhlen in Amerika und über die Megalonyx-Knochen der Münchner Sammlung. (KASTNER's Archiv; XV, 31.)

W. VERNON theilte (*Phil. Magazine; new Ser. Nro. 27, 1828, p. 178 ect.*) die Zerlegung eines thonhaltigen Minerals mit, welches in den kalkigen Gesteinen der Küste von Scarborough, den *great oolite* von Bath entsprechend, in Adern vorkommt. Seine Farbe ist weiß; es hat keinen Glanz, muscheligen Bruch, ist durch ein Messer leicht ritzbar, nimmt durch den Fingernagel schon Politur an, und hängt der feuchten Lippe stark an. Spez. Schwere = 1,485. Die vorgenommene Zerlegung ergab:

Thon	.	.	.	42,75
Kiesel	.	.	.	7,90
Wasser	.	.	.	48,55
Eisen - Peroxyd	.	.	.	0,80

100,00

Die Substanz steht sonach dem sogenannten Kollyrit und Benzinit nahe; der Verf. schlägt für dieselbe die Benennung Scarbroit vor.

Mineralogisch-litterärische Anzeigen.

1. *A selection of the geological memoirs contained in the Annales des Mines, together with a synoptical table of equivalent formations, and M. BRONGNIART's table of the classification of mixed rocks. Translated, with notes, by H. T. DE LA BÈCHE. Containing 11 Plates, several coloured. London; 1829.*
 2. Ueber das Verhältniß der Thonerde zu den übrigen Bestandtheilen der Mineralien. Von BERNHARDI. Leipzig: 1829. (Abgedruckt aus THOMMSDORFF's n. Journ. d. Pharm.; XVIII. Band.)
 3. *The book of Nature; being a popular illustration of the general Laws and Phaenomena of Creation, in its unorganized and organized, its corporeal and mental departements. By J. MASON GOOD. 2. edit. in 3 Vols. London; 1829.*
 4. *Conversations on Mineralogy: with plates, engraved by LOWRY. 2 edit. in 2 Vols. London; 1829.*
 5. *Des Volcans et des terrains volcaniques, par AL. BRONGNIART. Paris; 1829. (Extrait du 58. Vol. du Dict. des Sc. nat.)*
 6. *Prodrome d'une histoire des végétaux fossiles. Par AD. BRONGNIART. Paris; 1828.*
 7. Tabellen über die natürlichen Abtheilungen der verschiedenen Krystallisations-Systeme, nach Prof. WEISS, für Vorlesungen zusammengestellt, und durch J. T. C. RATZEBURG. Berlin; 1829.
 8. Lehre von den Kennzeichen und deren Benennung bei den Mineralien, tabellarisch angeordnet und für Vorlesungen zusammengestellt von J. T. C. RATZEBURG. Berlin; 1829.
 9. *Tableau des terrains qui composent l'écorce du globe, ou essai sur la structure de la partie connue de la terre. Par AL. BRONGNIART. Paris; 1829.*
 - 10 Zur physischen Krystallonomie und geometrischen Kombinationslehre. Von J. G. GRASSMANN. 1. Heft. Stuttgart; 1829.
-

Der *Pausilipo*-Berg und der *Agnano*-See.

Von

Herrn J. D. FORBES.

(BREWSTER, *Edinb. Journ.*; April, 1829; p. 245.)

Im Westen der Stadt *Neapel* liegt der fruchtbare und schöne Berg *Pausilipo* *, ein Rücken aus vulkanischen Tuffen zusammengesetzt, etwas steil zu beiden Seiten, auf dem oberen Theile eben, die Schichten gebogen. Das Meer bespült den Fuß des Berges und wirkt zerstörend auf die weiche Felsmasse ein, wodurch jähe Abstürze entstanden sind und mehr und minder geräumige Aushöhlungen.

* Der Name stammt von einer alten Villa von *VEDIUS POLLIO* auf diesem Vorgebirge, welche er *Pausilypum* hieß.

Indessen vermögen die Fluthen das Gedeihen eines üppigen Pflanzen-Wachsthums nicht zu hindern; auf jeder minder steilen Stelle wird Weinbau getrieben. Die Aloe gedeiht hier in seltener Schöne. — Durch unterirdischen Steinbruchbau hat man von der innern Zusammensetzung des Berges Kenntniß erhalten. Längs der *Strada nuova* sind verschiedene, höchst interessante, Profile entblößt. Am westlichen Ende des Rückens wird man überrascht durch das Verschiedenartige der oberflächlichen Schichten, im Vergleiche zu jenen, welche das Mittlere der Tuff-Masse ausmachen. Die Lager folgen mit großer Regelmäßigkeit und Schärfe auf einander. Sie bestehen aus mannichfach wechselnden vulkanischen Konglomeraten, unter welchen der gewöhnliche gelbe Tuff vorherrscht. Hin und wieder tritt ihn eine Bimsstein-Brekzie von sehr geringem Zusammenhange. Das Ganze ist von höchst auffallendem Aussehn. Besondere Beachtung verdient die Schichtungs-Form; man findet unwiderlegbare Beweise von Diluvial-Ablagerungen. Meist zeigen sich die Schichten etwas wellenförmig, nicht unähnlich den neuen Sand-Absätzen, die so häufig um *Edinburgh* sind, nur mehr regellos. Oft sieht man über einer gewundenen Oberfläche; aus wenig mächtigen Ablagerungen von grau gefärbtem lockerem Material, eine mehr horizontale Schicht ihre Stelle einnehmen und alle Vertiefungen erfüllen. Die allgemeinen Schichtungs-Beziehungen entsprechen, so viel man urtheilen kann, den Umrissen des Berges;

die Absätze von geringer Stärke, deren so eben gedacht worden, werden nur auf den flächeren Theilen getroffen, sie scheinen da zu fehlen, wo steiles Gehänge vorhanden. Besonders zeigt sich dieß an der westlichen Bergseite.

Der steil abfallende erhabene Theil des *Pausilipo* tritt kühn in das Meer vor; die Brandungen haben denselben mit gewundenen Furchen bezeichnet. In geringer Weite vom Festlande, in der Richtung des Bergrückens und von ihm augenscheinlich durch ein gewaltsames Natur-Ereigniß, oder durch allmähliche Einwirkung zerstörender Kräfte getrennt, erhebt sich das kleine Eiland *Nisida*; zwischen der Insel und dem Ufer steigt noch eine einzelne Felsmasse hervor. *Nisida* ist denkwürdig durch ihren vollständig erhaltenen Krater, der, mit Wasser erfüllt, gegen SW. durch eine Schlucht dem Meere verbunden sich zeigt. Er bildet den Hafen unter dem Namen *Porto Pavone* bekannt. Die Insel besteht aus verschiedenen Tuffen, ähnlich jenen von *Pausilipo*; einzeln vorkommende Laven dürften mit dem erloschenen Krater in Verbindung zu bringen seyn.

Die Ausgrabungen in der Grotte von *Pausilipo* gewährten einen lehrreichen geognostischen Durchschnitt, und machten eine große Tiefe unterhalb der Erd-Oberfläche zugänglich. Beim Lichte der Morgensonne sieht man, wie schon SPALLANZANI bemerkte, deutliche Schichtung des Tuffes, eine unlängbare Folge der Einwirkungen des Wassers; diese Thatsache findet ihre Bestätigung in den häufigen

Wechsel - Lagerungen an den Profilen am oberen Bergtheile wahrnehmbar. Bei den Ausgrabungen wurden verschiedene interessante Gegenstände aufgefunden, so namentlich Holztheile und Muscheln. Letzterer gedenkt bereits HAMILTON, und SCROPE bestätigt, daß sie vorzüglich von Austern abstammen.

Die Geschichte dieser seltsam künstlichen Ausweitungen verliert sich in den ältesten Traditionen. Sie scheinen am frühesten von den Cimmeriern bewohnt, und später von den Römern benutzt und erweitert worden zu seyn. Die Grotte hat eine halbe Englische Meile in der Länge, 22 F. Breite, und eine Höhe von 70 bis 90 F. (am westlichen Ende ist dieselbe nur 10 F. hoch). Der ursprüngliche Gebrauch ist räthselhaft, bis zur Zeit, wo MURAT die neue Strafse anlegen liefs, war sie der einzige verbindende Weg zwischen *Neapel* und *Pozzuoli*.

Den *Pausilipo* - Berg vom Meeresufer aufwärts verfolgend, sehen wir denselben in zwei gebogene Zweige geschieden; einer davon trägt einen Theil der Stadt *Neapel*, der andere, gegen W. ziehend, endigt in der Höhe, auf welcher das *Camaldolenser* Kloster steht. Letzteres hat, nach SAUSSURE's Messungen, eine Seehöhe von 1419,5 Fr. Fufs, und bildet die erhabenste Stelle, bis zu welcher die Tuff-Formazion in der Gegend um *Neapel* sich erhebt — Was den Boden betrifft, welchen man, zum Kloster gehend, überschreitet, so hat derselbe die größte Aehnlichkeit mit den oberen Schichten des *Pau-*

silipo - Berges. Bimsstein ist besonders vorherrschend. Die Lagen wechseln zwar in Farbe, allein nur wenig, was ihren Bestand betrifft; zerreiblich und auch im Anfühlen tragen dieselben nur wenige Merkmale von dem Tuffe, der, allem Anscheine nach, den größten Theil der Bergmasse ausmacht. Bimsstein-Schichten wechseln mit Lagen, in denen Thon und Sand mit Bimsstein - Theilen gemengt sind.

In der Gegend um *Neapel* spricht Alles dafür, daß die vulkanischen Agenzien in ihren Bildungen stets mit eigenthümlichen untermeerischen Ablagerungen verbunden gewesen. Die Thatsache, daß der Ozean einst den Fuß der *Apenninen* zu *Capua* bespülte, eine durch SCROPE angeregte Meinung, ergibt sich als unvermeidliche Schlussfolge aus der Gesammtheit der Erscheinungen; daß der *Vesuv* allmählich durch Anhäufungen, die er selbst gebildet, seine gegenwärtige Gestalt erhalten, leidet keinen Zweifel. Die Einzelheiten in den verschiedenen Lokalitäten beobachtbar, mit welchen wir uns gegenwärtig beschäftigen, sind durchaus dazu geeignet, das Eigenthümliche der Bildungsweise zu erklären, obwohl wir mit den Ansichten von BREISLAK nicht durchaus einverstanden seyn können. Dieser unermüdliche Forscher war geneigt überall Kratere zu suchen. Man sieht dieß ganz besonders auffallend bei Vergleichung seiner so trefflichen geognostischen Karte der Gegend von *Rom*. Ebenso glaubte er mehr als dreißig Kratere zwischen *Neapel* und *Misenum* aufgefunden zu haben, obwohl er selbst

gesteht, daß beim Erkennen derselben die Einbildungskraft thätig seyn müsse. Man hätte, unserer Ueberzeugung zu Folge, jene Zahl auf höchstens zwölf zu beschränken, wenn man den dargelegten Ansichten, die submarinischen Ausbrüche betreffend, Beifall gibt. Die Ergießungs - Stellen flüssiger Tuffe, unterhalb des Wassers, würden, wie begreiflich, tiefer liegen, als die durch sie gebildeten Hügel und Berge; die Krater - Weitung entsteht, indem das Material, welches dieselbe erfüllte, hinausgetrieben wird, indem die Laven durch die Seiten ausbrechen. Allein Phänomene der Art würden nicht unterhalb des großen Wasser - Spiegels Statt haben. Nehmen wir an, die vulkanischen Substanzen seyen ausgeschleudert worden durch geräumige Spalten, welche die elastischen Mächte der Tiefe gebildet, und hätten sodann durch Einwirkung der Wogen Aenderungen erlitten, so werden ähnliche Resultate sich zeigen, wie solche der *Pausilipo* zu gewähren scheint. Der feste Zustand des Berg - Innern spricht ganz für die Annahme einer mächtigen, emporgetriebenen flüssigen Masse als der Unterlage; die feineren, die Bimsstein - artigen Substanzen lagerten sich auf dem Gipfel ab. Als Theilganzes der Wand eines großen Kraters, der sich bis *Agnano* erstreckt, wie BREISLAK will, läßt sich der Berg sicher nicht ansehen.

Was den bereits erwähnten Berg betrifft, auf welchen das *Camaldolenser* Kloster steht, so haben wir noch einer denkwürdigen Thatsache zu erwäh-

nen. Nach SCROPE findet sich ein Graustein-Lager unter dem Tuffe an der Nordwest-Seite des Berges. Es scheint dieß die nämliche Schicht, die BREISLAK unter der Benennung *Piperino* aufführt. Der Mangel einer allgemein sich gleichbleibenden geognostischen Nomenklatur, besonders was die vulkanischen Gebilde betrifft, ist eine große Schwierigkeit bei Untersuchungen, wie die gegenwärtige; allein durch Kombination der beiden Schilderungen läßt sich dennoch eine ziemlich sichere Schlussfolge ableiten. Nach SCROPE ist der Graustein ein Aequivalent der Trachyte der meisten Schriftsteller. Bei der so genauen Bekanntschaft dieses Geognosten mit den am meisten charakteristischen Trachyten erloschener Feuerberge der *Auvergne*, verdient seine Bezeichnung volles Vertrauen. Wir betrachten demnach jene Felsart als ein rauhes Porphyrtartiges Gestein, beinahe ganz aus Feldspath bestehend, der einst im flüssigen Zustande gewesen. SCROPE gedenkt besonders, als im Tuffe unterhalb des befragten Klosters vorkommend, einer seltsamen konkrezionären Ausscheidung der augitischen von den feldspathigen Theilen, indem jene als kleine flachrunde Parthieen in letzteren, als Basis, enthalten sind. BREISLAK schildert die Basis des Gesteines als weiß von Farbe und Krystalle von Glimmer und Eisenglanz enthaltend. Er zieht einige sonderbare Schlussfolgen aus der Gestalt der Höhlungen, die das Gestein enthält, welche, wie er sagt, basaltische Krystalle (*basaltic crystals*) einschließen, die mitunter dem

Pechsteine ähnlich sind; sollten dieß nicht die konkrezionären Augite von SCROPE seyn? THOMPSON betrachtet den befragten Trachyt, wenn wir uns dieses Ausdruckes bedienen wollen, als in der Mitte stehend zwischen ächter Lava und den Tuff-artigen Formationen; denn nach BREISLAK muß man ihn unterscheiden von dem *Piperino* von Rom und von *Albano* (obwohl beide Felsarten denselben Namen tragen), letzterer gehört den Tuffen an, die keine Spur erlittener Schmelzung zeigen, was bei unsern Gesteinen der Fall. Auch die Lagerungs-Verhältnisse des letzteren sind ausgezeichnet; indem es, überdeckt von dem gewöhnlichen *Pausilipo*-Tuffe, entweder schon früher vorhanden gewesen seyn mußte, als die Meereswasser noch ihr höheres Niveau hatten, oder wir haben das Gestein als später aufgetrieben zu betrachten, nach Art der Trappe.

Der *Agnano*-See liegt am Fufse des steilen südlichen Abhanges, der das *Camaldolenser* Kloster trägt. Klassische Autoren erwähnen des Sees nicht; erst im mittleren Zeitalter gedenken einige Schriftsteller seiner unter dem Namen *Lacus Anclanus*, angeblich nach einer Stadt, *Angulanum*, welche an diesem Ufer gestanden haben soll. Am wahrscheinlichsten ist die Meinung BREISLAK's, daß der Ausbruch der *Solfatara*, welcher 1198 Statt hatte, und von gewaltigen Erdbeben begleitet war, eine Ansammlung der Wasser auf dem Thalboden veranlaßte. Alle äußerlichen Erscheinungen der Gegend sprechen für eine vulkanische Thätigkeit, welche in

nicht zu großer Tiefe gewirkt; so finden sich namentlich die Grotte *del Cane*, die Dampfbäder von *San Germano* und die heißen Quellen von *la Pisciarella* am See-Gestade. Das Wasser des Sees ist dunkel gefärbt, und längs dem Ufer nimmt man mitunter eigenthümliche rothe Nuanzen wahr, welches letztere Phänomen, gleich dem von DE CANDOLLE am *Morat*-See beobachteten, durch Anwesenheit einer neuen Thier-Gattung vom Geschlechte *Oscillatoria* bedingt werden dürfte, welche Geschöpfe aus der Zersezzung organischer Materien ihren Ursprung zu nehmen scheinen.

Zu den Eigenthümlichkeiten des Sees gehört das Aufsteigen von Luftblasen, so zumal in der Nähe der Grotte *del Cane*. Das Phänomen scheint seinen Grund zu haben im Aufsteigen von kohlen- oder schwefelgesäuerten Flüssigkeiten durch den lockeren feldspathigen und augitischen Sand, welcher den Seeboden ausmacht.

Am südöstlichen Ufer des Sees strömt kohlen-saures Gas aus, es ist dieß die sogenannte *Grotta del Cane*. Die kleine Höhle hat eine Länge von ungefähr 10 F., und ist 4 F. breit. Der mephitische Dampf, der sich etwa 8 Par. Zoll erhebt, besteht aus 10 Sauerstoff, 40 Kohlensäure und 50 Stickstoff. Er scheint keinen Antheil von schwefeliger Materie zu enthalten. Das Denkwürdigste der Erscheinung ist ihre Fortdauer seit langen Jahrhunderten, indem PLINIUS und SENEKA deren bereits

gedenken, und TIBERIUS selbst zwei Sklaven durch den Dampf getödtet haben soll.

Das Becken dieser ganzen vulkanischen Region ist ohne Zweifel Apenninenkalk, und da die nächste Umgegend Beweise feueriger Einwirkungen darbietet, indem heiße Quellen vorhanden sind und schwefelige Ausströmungen, so ergibt sich der Schluß von selbst, daß die Kohlensäure sich aus dem Kalksteine entwickelt, und durch Risse und Klüfte der Schichten emporsteigt. Die vielleicht übertrieben scheinenden Angaben älterer Schriftsteller erläutern sich wohl dadurch, daß das Phänomen im langen Zeitverlaufe allmählich abnimmt. Eine solche Meinung über den Ursprung der sogenannten Mofetten findet darin ihre Bestätigung, daß die *Hundsgrotte*, obwohl die auffallendste Thatsache der Art, nicht die einzige in der Gegend ist. Bei den Ausgrabungen von *Pompeji* sah man häufig ähnliche Erscheinungen, sie werden in *Neapel* und am *Vesuv* oft getroffen; die letzteren Mofetten enthalten etwas schwefelige Säure und wirken höchst nachtheilig auf das vegetabilische und animalische Leben. Nicht unwichtig ist die Bemerkung von BREISLAK, daß während jene Ausströmungen so sehr nachtheilig einwirken auf alle pflanzlichen Körper, so daß dieselben binnen wenigen Tagen Bäume und Strauchwerke bis auf die Wurzel verderben, sie Oliven- und Birnbäume ganz unzerstört lassen.

Vom See gegen die Basis der *Solfatara* durchschreitet man ein Thal, wo man zu einem kleinen

schlammigen Bache gelangt, welcher in einem Bette weicher vulkanischer Schichten voller Rollstücke seinen Lauf hat. Es ist dieses das Wasser von *La Pisciarella*, dessen heisse Quelle sich ganz in der Nähe befindet. Ihre Temperatur erleidet denkwürdige Aenderungen. Sie dürfte gegenwärtig die Höhe nicht mehr erreichen, welche HAMILTON angibt, indem er sagt, daß sie bis zum Siedpunkte gestiegen sey. DELLA TORRE fand die Wärme = 68° R., oder 185° FAHR.; nach meinen Beobachtungen, im Dezember-Monat 1826 angestellt, als die Luft-Temperatur = 45° war, betrug jene des wärmsten Theiles der Quelle = $112^{\circ}5$. Schon BREISLAK erwähnt einige Aenderungen, welche die Quelle gegen das Ende des abgelaufenen Jahrhunderts erlitten hat durch Einsinken des Bodens, wie er glaubt; wahrscheinlicher haben zugetretene Wasser vorzugsweise gewirkt. — Das Wasser der Quelle enthält schwefelsaure Thonerde, etwas freie schwefelige Säure, ein wenig Schwefel und schwefelsaures Eisen in großem Ueberflusse Thonerde und Eisenvitriol stammen von zersezten vulkanischen Schichten des Berges ab, aus welchen die Quelle hervorbricht; die häufigen Ausströmungen von geschwefeltem Wasserstoffgas, welche durch das Wasser emporsteigen und ihm das Aussehn Statt habender Aufwallungen verleihen, bilden Wasser, indem sie mit dem Sauerstoffe der Atmosphäre zusammentreten, zugleich sezzen sie Schwefel ab und es erzeugt sich schwefelige Säure. Der *Monte Secco*, dieß ist der sehr

bezeichnende Name des Berges, macht die östliche Grenze vom *Solfatara*-Berge aus. Wir werden bei einer andern Gelegenheit auf seine eigenthümlichen Verhältnisse zurückkommen. Vorläufig nur die Bemerkung, daß sein Becken ganz besonders aus zersezter Lava zu bestehen scheint, welche weiße Farbe zeigt und von plastischer Beschaffenheit ist; ihre Bestandtheile sind Feldspath und Kieselerde in sehr zerkleintem Zustande. Die Dämpfe der *Pisciarella* dürften Ursache seyn, daß selbst die dichtesten Laven sich sehr leicht ablösen; nach BREISLAK schlagen die Bestandtheile derselben sich in Lagen von Thon und kieseligem Sinter nieder. Die Bergreihe, welcher der *Monte Secco* angehört, scheint die *Colles Leucogaei* der Alten gewesen zu seyn; daß die dasige Quelle, wie PLINIUS glaubt, als Augenwasser gedient habe, steht in offenbarem Widerspruche mit den namhaft gemachten Bestandtheilen. Das Thal, oder richtiger das Becken von *Astroni*, im N. des *Agnano*-Sees, ist einer der deutlichsten unter den noch vorhandenen erloschenen Kratern in der Gegend um *Neapel*. Es macht eine Weitung aus in einem abgeschnittenen Kegel, gleich einem regelmäßigen Vulkan. Der Weg in der Runde um den Boden geführt beträgt wenigstens $2\frac{1}{2}$ Meile, der Umfang auf der Höhe des Gipfels selbst ungefähr vier Meilen. Die Tiefe ist sehr beträchtlich, die Wände fallen mit großer Steilheit ab. Es muß diese Stelle einst der Siz anhaltender Feuer-Wirkung gewesen seyn in einer späteren Zeit, als die

Bildung der unteren Tuff-Hügel Statt fand; wahrscheinlich trat auch der Rückzug der Meereswasser später ein, denn man vermißt alle Spuren von den Wirkungen der sich senkenden Wasser. Möglich, daß *Astroni* in seinem geologischen Alter den ausgebrannten Feuerbergen in *Vivarra's* gleich kommt; in der äußerlichen Beschaffenheit gleicht der Krater jenen, deren Katastrophe die Geschichte nachzuweisen vermag, wie z. B. dem der *Solfatara* (1198).

Der Krater, von welchem die Rede, hat nicht bloß Tuffe und Bimsstein-Konglomeraten, sondern ganze Lagen von wirklicher Lava aufzuweisen. *BRÉISLAK* scheint der Meinung, daß zu den Erzeugnissen von *Astroni* unter andern auch Obsidiane gehören, obwohl man bis jetzt das befragte Mineral nicht daselbst aufgefunden.

Auf dem flachen und ausgedehnten Boden des Kraters steigen mehrere parasitische Kegel empor; in dreien derselben haben sich Seen gebildet. Die Angabe vorhandener Mineral-Quellen, welche den Seen ihr Wasser zuführen sollen, beruht auf einem Irrthum.

Das Innere des Schlundes ist mit reicher Vegetation bekleidet.

U e b e r

die Gebirgs-Verhältnisse am
südöstlichen Rande der Alpen-
Kette.

Von

Herrn Professor STUDER.

Die wenigen Tage, die ich im Sommer 1827 auf die geognostische Untersuchung der Gegenden von *Völkermarkt*, *Cilli* und *Krapina* verwenden konnte, boten mir Gelegenheit dar zu Beobachtungen, deren Mittheilung vielleicht einiges Interesse darbietet, wenn man sie als einen schwachen Nachtrag zu der höchst wichtigen Arbeit betrachten will, mit welcher Hr. KEFERSTEIN im letzten Hefte seiner Zeitschrift die Wissenschaft bereichert hat.

Dafs man sich in diesen Gegenden ungefähr an der Grenze des geognostisch bekannten *Europas* befinde, zeigt schon eine oberflächliche Ansicht der

schönen Karte von SCHROPP. Die Umgebungen von *Cilli* sind darin unbemalt gelassen worden, diejenigen von *Völkermarkt* sind nur theilweise kolorirt, und eine, wie wir sehen werden, wohl begründete Unsicherheit ist auch in den als untersucht bezeichneten Stellen nicht zu verkennen. Die tiefe Bucht, welche, nach dieser Karte, zwischen *Windisch-Grätz* und *Klagenfurth* von Süden her in das Gneifs- und Glimmerschiefer-Gebirge einschneidet, ist bei *Völkermarkt* durch einen kleinen Fleck von buntem Sandsteine, und bei *Althofen* durch eine ähnliche Parthie derselben Formazion und eine etwas größere von Molasse ausgefüllt. An den westlichen Rand stößt ferner ein langgedehnter Hügelzug von Molasse, der die Ebene von *Klagenfurth* gegen Süden begrenzt, und hinter demselben erhebt sich noch südlicher ein mächtiges Kalk- und Dolomit-Gebirge, das von *Lienz* her die erste Reihe der südlichen Kalk-Alpen bildet, im Süden von *Völkermarkt* jene Bucht fast abschließt, und erst in der Nähe ihres östlichen Randes, bei *Gutenstein*, an einer Masse von rothem Porphyrr sich abzuschneiden scheint. Eine weit beträchtlichere Porphyrr-Masse durchsetzt dieses Gebirge in der Richtung des Meridians bei *Windisch-Kappel*, und an der Ostseite derselben erscheinen noch zwei kleine Flecke von Glimmerschiefer.

Was nun zuvörderst die scharfe Begrenzung jener Bucht betrifft, so muß ich glauben, daß der Gneifs des *Bacher*-Gebirges keineswegs so entschie-

den von dem Glimmerschiefer bei *Klagenfurth* getrennt sey, indem an vielen Stellen zwischen *Klagenfurth* und *Völkermarkt*, zwischen diesem Orte und *Gryffen*, dann wieder zwischen *Unter-Drauburg* und *Gutenstein*, und endlich in der näheren Umgebung von *Bleiburg* und *Völkermarkt* selbst, theils Gneifs, theils Glimmerschiefer zu Tage geht, und zuverlässig in grosser Ausdehnung die zunächst an der Oberfläche liegende Grundlage dieser Gegenden bildet. — In sehr enger Verbindung mit dem Gneisse und Glimmerschiefer treten Kalk-Massen auf, von denen es zum Theil schwierig ist zu bestimmen, ob sie wirklich als Einlagerungen betrachtet werden müssen, oder ob sie jüngeren Formationen angehören. Dafs eingelagerte Kalk-Massen vorkommen, beweisen die weissen Marmore am *Klagenfurther* See, die grauen Kalk-Lager mit Spath-Adern bei *S. Martin*, nördlich von *Völkermarkt*, und andere Stellen; dagegen zeigen die Kalk-Massen der Hügel von *Gryffen*, *S. Paul*, *Lavamünd* u. s. w. eine so grosse Analogie mit dem Kalke der südlichen Kette, dafs man sie eher als vereinzelte Glieder dieser letzteren Formation betrachten möchte. Auffallend erinnerte mich die äussere Gestalt sowohl, als die Felsart des *Gryffener* Schlossberges, an die sonderbaren Kalk-Hügel im Thalgrunde von *Glarus* und *Chur*. Wie diese erhebt er sich plötzlich mit steilen oder vertikalen Wänden über die Ebene, einem isolirten, fremdartigen Fels-Blocke ähnlich, und, wie auch bei unsern einheimischen Hü-

Hügeln, ist das Gestein so zerrissen und nach allen Richtungen zerspalten, daß es als Sand gegraben und auf die Straße gebraucht wird. Mehrere ähnliche Hügel, die man gegen W. von *Heimburg* erblickt, werden wohl von gleicher Beschaffenheit seyn, aber es sind doch nur einzelne Punkte im Verhältniß zu der großen Ausdehnung des Glimmerschiefers, und auf einer geognostischen Karte von kleinem Maßstabe würden dieselben kaum bezeichnet werden können.

Eine neue Formazion entwickelt sich im *Gryffener* Berge, zwischen *Gryffen* und dem *Lavant-Thale*, aber die reiche Vegetazion erlaubt leider kein genaues Studium derselben, und noch weniger eine Untersuchung ihres Verhältnisses zu der vorigen Formazion. Am westlichen Abhange, ganz nahe bei *Gryffen*, werden in einem kleinen Steinbruche Mühlsteine ausgehauen, deren Gesteine Hr. KEFERSTEIN sehr treffend mit dem Todt-Liegenden vergleicht; noch auffallender aber ist die Uebereinstimmung mit den Talk-haltenden Konglomeraten von *Mels* und *Engi* in der östlichen *Schweiz*, so sehr, daß weder in Handstücken, noch im Großen ein wesentlicher Unterschied anzugeben wäre. — Steigt man von dem Steinbruche aufwärts, so erscheinen in beschränkten Anschürfungen rothe glänzende Thonschiefer, und auch auf der oberen Fläche des Hügels, so wie am östlichen Abhange, findet man theils dieselben Schiefer, theils farbige Sandsteine und Konglomerate, so daß wohl anzunehmen ist,

daß die Hauptmasse der Hügel-Kette aus dieser Formazion bestehe. Beide Gebirgsarten, Schiefer und Sandstein, scheinen derselben Bildung anzugehören, ja man darf wohl mit Sicherheit die Schiefer als das reiner ausgeschiedene Zäment betrachten, und dieselben mit den Mergelschiefern in Parallelen setzen, die so oft mit jüngeren Sandsteinen wechseln. erinnert man sich nun, daß auch in den Gebirgs-Stocke zwischen *Mels* und *Engi* die nämlichen rothen Thonschiefer eine so wichtige Rolle spielen, und auf gleiche Art aufs Engste mit den Konglomeraten verbunden erscheinen *, so werden wenige Zweifel über die Analogie dieser zwei, an den entgegengesetzten Enden der *Alpen*-Kette vorkommenden, Bildungen übrig bleiben. Ob aber deswegen die Schiefer und Sandsteine des *Gryffener* Berges auch, wie die Formazion von *Glarus*, als veränderte Gesteine einer jüngeren Epoche zu betrachten, und ob überhaupt die beiden Bildungen analogen und gleichzeitigen Ursprunges seyen, sind Fragen, die auf dem gegenwärtigen Standpunkte der Wissenschaft wohl nicht ohne Bedenken beantwortet werden können.

Auf dem oberen Rücken des *Gryffener* Berges, und früher schon in einem kleinen, in die Hochfläche eingeschnittenen, Thälchen, wird man überrascht durch das Auftreten von Grünstein, einem

* S. mineral. Zeitschr. 1827.

kleinkörnigen *Gemenge* von grünem dichtem Feldspathe und undeutlich charakterisirter schwarzer Hornblende, mit vielen eingesprengten Pünktchen von Magneteisen, hier und da auch von Schwefelkies, und einzelnen braunen Glimmer-Blättchen. Derselbe ist Trapp-artig zerklüftet, und scheint den Sandstein und Schiefer Gang-weise zu durchbrechen, da, wenn man höher steigt, bald Diorit-, bald Schiefer-Anschürfungen sichtbar werden. Auf der oberen Fläche des Berges ist der Trapp sehr bedeutend ausgebreitet, mit dem Schiefer wechseln daselbst auch weisse, körnige Marmor-Lager, und die Schichtung der Schiefer und der Talk-reichen rothen und grünen Sandsteine erscheint gestört, mit unregelmäßigem Fallen und oft ganz vertikal. — Dafs höher im *Lavant*-Thale, bei *Gollniz*, wahrer, säulenförmiger Basalt mit Olivin auftrete, haben wir durch Hrn. KIEFERSTEIN erfahren, und einzelne Bruchstücke von Basalt, die ich bei *S. Paul* fand, lassen vermuthen, dafs derselbe auch in der Nähe des letzteren Ortes vorkomme.

Die breite Hügelreihe, die man zwischen *S. Paul* und *Lavamünd* übersteigt, ist das östliche Ende des langen Rückens, der die *Klagenfurter* Ebene gegen die südliche Kalk-Reihe hin begrenzt, westlich von *Eberndorf* von der *Drau* durchschnitten wird, und auf eine beträchtliche Strecke hin ganz zerstört und weggerissen erscheint, bei *Völkermarkt* sich aber von neuem anlegt, und dann ohne Unterbrechung bis an das *Bacher*-Gebirge

fortsetzt. — Die SCHROPP'sche Karte bezeichnet diesen Hügelzug als terziär, und auch Hr. KEFERSTEIN hält seine Gesteine für Nagelflue und Molasse. Allein diesen Charakter tragen sie gar nicht, und kein Petrefakt ist noch darin gefunden worden, das auf die Terziär-Epoche hinwiese. Vielmehr scheint Alles zu beweisen, daß diese Bildung in die Klasse der diluvialen Schutt-Bildungen gesetzt werden müsse, die in vielen unserer *Alpen*-Thäler oft zu sehr bedeutenden Massen anwachsen, und in Rücksicht auf Festigkeit des Gesteines wohl mit älteren Bildungen wetteifern können. Die Zämentirung jener Konglomerate und Sandsteine ist vollkommen dieselbe, die wir an den Schutt-Hügeln in der Gegend von *Thun* und *Bern* wahrnehmen, und von derjenigen der wahren Nagelflue bei einiger Aufmerksamkeit leicht zu unterscheiden, und in der Nähe von *Klagenfurth* werden darin Braunkohlen gegraben, die mit den Braunkohlen von *Uznach* oder *Strätlingen* gänzlich übereinkommen, und wesentlich verschieden sind von den Ligniten und Pechkohlen der Molassen-Bildung. — Ich habe Grund zu glauben, daß auch in manchen andern Alpinischen Gegenden dasjenige, was Hr. KEFERSTEIN als Molasse anspricht, oder was in der Karte von SCHROPP als terziär bezeichnet wird, dieser jüngeren Diluvial-Bildung angehöre, und will hier nur auf die Schutt-Konglomerate in der nächsten Umgebung von *Salzburg* aufmerksam machen, deren aus Hrn. v. Buch's Reisen entnommene Beschreibung in der REUSS'schen

eognosie als Charakteristik der wahren Nagelflue aufgestellt wird, und, auf die Autorität hin dieses seiner Zeit klassischen Werkes, als solche in der Wissenschaft gleichsam einheimisch geworden ist *.

Selbst Hr. BRONGNIART, in seinem neuesten vortrefflichen Werke, stellt die Nagelflue von *Salzburg* neben diejenige des *Rigi*, und zitiert dieselbe als ein allgemein bekanntes Beispiel, wenn er jeder Verwechselung der wahren Nagelflue mit ähnlichen Konglomeraten vorbeugen will. Es ist aber um so dringender auf die Verschiedenheit dieser Schutt-Massen von der wahren Nagelflue aufmerksam zu machen, da über den Ursprung jener ersteren, als Ablagerungen Alpinischer Gewässer, nicht leicht ein Zweifel obwalten kann, wenn man ihr Vorkommen in Thal-Erweiterungen, oder am Ausmündung der Querthäler, ihre meist horizontale, oder der Unterlage parallele Schichtung und die Natur ihrer ausschliesslich Alpinischen Geschiebe, gewöhnlich aus den nächsten Gebirgen herstammend, berücksichtigt, dagegen die wahre Nagelflue durch ihr,

* Ich meine hier das Konglomerat, auf welchem das Schloss zu *Salzburg* steht, das Gestein des durchbrochenen Thores und des *Mönchsberges*. Etwa zwei Stunden nördlich von *Salzburg*, in der Gegend des *Waller-Sees*, geht erst die wahre Nagelflue zu Tage. Noch bevor ich *Salzburg* gesehen hatte, wurde ich in *Wien* durch Hrn. PARTSCH auf die wesentliche Verschiedenheit der daselbst vorkommenden Konglomerate aufmerksam gemacht.

von der heutigen Thal-Bildung ganz unabhängiges, Auftreten, durch ihre stark geneigte, den Alpen zufallende Schichten-Stellung und durch den fremdartigen Charakter vieler ihrer Geschiebe einen sehr verschiedenen Ursprung zu verrathen scheint.

Der Wunsch, den rothen Porphyry, dem ich bei *Gutenstein* vergeblich nachgeforscht hatte, in dem Thale von *Windisch-Kappel* aufzusuchen, hiefs mich von *Völkermarkt* aus über *Sittersdorf* in diese wenig bekannte Gebirgs-Gegend eindringen. Wie ein Damm legt sich bei *Sittersdorf* die erste, hier sehr erniedrigte Kalk-Kette vor die Oeffnung des Thales, die *Fella* findet ihren Ausweg nur in einer engen Schlucht, und die Strasse nach *Kappel* ist gezwungen die Kette zu übersteigen, um in den abgeschlossenen Thalgrund zu gelangen. Der Kalk ist in der Nähe von *Sittersdorf* dunkelgrau, von Spath-Adern durchzogen, bei *Rehberg* und am südlichen Abhange der Kette aber weifs, mit muscheligen Bruche, jüngerem Jurakalke ähnlich. Im Thale selbst aber folgt nun Dolomit, sandig, so dafs es unmöglich ist Stücke zu schlagen, mit krystallinischem Gefüge. Er setzt in zwei hohen, von W. nach O. streichenden, Ketten quer durchs Thal, und erreicht erst kurz vor *Kappel* seine südliche Grenze; der Flecken *Kappel* selbst liegt im Durchschnitte einer Kalk-Kette. — Noch keine Spur von Porphyry, oder irgend einem Feldspath-Gesteine war

mir bis hierher vorgekommen, aber gleich hinter den letzten Häusern des Fleckens bemerkte ich nun Anbrüche eines dunkelgraulich-grünen, Diorit-ähnlichen Gesteines, das zwar mit Säuren aufbraust, aber auch zum schwarzen Email schmilzt, und, nur wenig weiter, am Ausgange des *Löpen*-Thales trat ein, obgleich mürber und verwitterter, doch unmöglich zu verkennender Granit hervor, aus grobkörnigem hellbraunem oder fleischrothem Feldspathe, sehr wenig grauem Quarze und noch weniger ganz zerstörten schwärzlichen Theilen bestehend, die wohl eher von Hornblende, als von Glimmer, vielleicht auch von beiden herrühren mögen. Die linke, wie die rechte Seite der Oeffnung des *Löpen*-Thales erkennt man für Granit, und einige Anschürfungen verrathen auch rothen Thonschiefer, aber wenn man glaubt, diese Gesteine längs der *Fella*, dem Hauptthale folgend, weiter untersuchen, und in dieser südlichen Richtung tiefer in das Grund-Gebirge der früheren Kalk- und Dolomit-Ketten eindringen zu können, so findet man sich, nach kurzem Fortschreiten, in dieser Hoffnung betrogen durch das Auftreten einer neuen Kalk-Kette, welche ohne deutliche Lagerungs-Verhältnisse zum Granite, bedeutend weit das Thal aufwärts fortsetzt. Es wäre von hohem Interesse gewesen, das Gebirge weiter südlich, über *Fellach* hinaus, bis an die Steinerschen *Alpen* zu durchforschen, und die neue Straße, die nach dieser Richtung *Völkermarkt* mit *Laibach* verbindet, hätte gewiß belohnende Auf-

schlüsse gewährt. Nach Aussage der Berg-Offizianten in *Kappel* soll der Granit des *Löpen*-Thales auch westlich fortsetzen, und zum Theil, wie in *Tyrol*, den Kalk überlagern, — im südlichen Theile des *Fella*-Thales soll, ebenfalls dem Kalk auf liegend, Glimmerschiefer vorkommen, nach einem Zeugen endlich, dessen Name mehr und volles Vertrauen einflößt, nach Hrn. Mohs, ist im *Remnick*-Thale Gneiss anstehend. Nicht weniger wichtig schien mir indeß eine nähere Untersuchung des *Löpen*-Thales, und ich entschloß mich zu der letzten Reise, da ich hoffen durfte, auf diesem Wege die Granite von *Kappel* in Zusammenhang zu bringen mit denjenigen, die Hacquet in der Gegend von *Schwarzenbach* gesehen und beschrieben hat. — Auf einem beschränkten Ausfluge gegen *Fellach* zu fand ich den Kalk, der den Granit von *Kappel* gegen Süden begrenzt, unregelmäßig und verworren geschichtet, im Allgemeinen nach SW. fallend, grau und stark zerspalten. An einer einzelnen Stelle tritt unerwartet grauer Schiefer und ein Glimmerreiches Quarz-Konglomerat hervor, das an eine Abänderung des *Valorsine*-Konglomerates erinnert; auf ähnliche Weise erscheint beim oberen Hammer braunlichweißser Quarz-Sandstein mit eingemengtem rothem, sandigem Schiefer, unregelmäßig zerklüftet, und unter demselben wieder grauer Kalk, in deutliche dünne Schichten abgesondert, der in sehr gezwungenen Biegungen und Wellen-Formen das Thal aufwärts fortsetzt. Alles deutet auf gewaltsame

Zerrüttung und auf die Nähe der Agenzien, durch welche sie bewirkt wurde. Am rechten Ufer, und bald auch am linken wird dieser Kalk verdrängt durch ausgezeichneten Dolomit, der sich zu einem hohen Gebirge aufthürmt, mit nackten, aus magerem Graswuchs herausstehenden Zacken und schroffen Wänden, an denen überall der weiße Fels hervorschimmert. Dieser Dolomit hält wohl eine Stunde weit an, bis in die Nähe von *Fellach*, dann soll Thon- oder Glimmerschiefer folgen. Wie ein mächtiger Gang scheint demnach der Granit des *Löpen-Thales* in das Kalk-Gebirge eingekellt, und sowohl südlich als nördlich folgt auf dieses Kalk-Gebirge Dolomit. Das Fallen, obgleich meist ohne Regelmäßigkeit, oder, wegen Mangel an Schichtung nicht zu beobachten, ist im Allgemeinen vom Granite abgewendet, so daß die südlichen Massen südlich, die nördlichen nördlich fallen. Alles Verhältnisse, die wohl sehr zu Gunsten einer späteren Erhebung des Granites und einer durch ihn bewirkten Umbildung des Kalk-Gebirges sprechen*.

Die Vermuthung, daß der Granit von *Kappel*, wie derjenige des südlichen *Tyrols*, in engerer Be-

* Ich zitiere sowohl diesen als den vorigen Dolomit aus der Erinnerung, und besitze leider keine Stücke, an denen ich die Richtigkeit meiner damaligen Ansicht prüfen könnte.

ziehung zu jüngeren Feldspath - Gesteinen stehen möchte, erhielt für mich einige Wahrscheinlichkeit, als ich auf dem Wege durch das *Löpen*-Thal eine Mannichfaltigkeit krystallinischer Gesteine erblickte, wie sie sonst das Granit-Gebirge so enge zusammengedrängt kaum je darbietet. — Man hat nur so eben den Granit, der die Thalecke gegen *Kappel* zu bildet, und die Spuren von rothen Thonschiefern unter der Vegetazion verloren, so tritt, immer auf der rechten, nördlichen Seite des Thales, schwarzgrüner, körniger Serpentin auf, mit glänzend-taligen Ablosungen, und wie aus sehr kleinen heterogenen Bestandtheilen zusammengesetzt, was auch zum Theil wohl der Fall seyn mag. Er wird begleitet von hell grünlich-grauem, schwach glänzendem Thonschiefer, und hält ziemlich lange an. Dann folgt, etwas weiter, von neuem Granit, aber nicht mehr das halbverwitterte, frühere Gestein, sondern ein frischer, höchst ausgezeichneter Granit, dessen sonderbare Beschaffenheit früher schon *HACQUET*, der ihn genau beschreibt, aufgefallen war. In einer festen Grundmasse, die ein sehr gleichförmiges Gemenge scheint von weißem Feldspathe, hellgrauem Quarze, schwarzer Hornblende oder Glimmer, welche letztere Substanz in äusserst feine Pünktchen zertheilt ist, sind deutlich ausgesondert, grössere Quarz-Körner, Nester von schwarzen Glimmer- oder Chlorit-Schüppchen, schwarze Hornblende-Krystalle, und zum Theil zollgrosse Feldspath-Zwillinge, die ganz besonders die Aufmerksamkeit fes-

sefu. Die Umrisse der Zwillinge bilden lange Ellipsen, oder Rechtecke, deren schmale Seiten durch Kreisbogen ersetzt werden, einzelne sind auch knieförmig gebogen und wie geknickt, nur wenige zeigen ganz gerädlinigte Begrenzung. Der Kern der Prismen ist durchscheinend, grau oder blafs fleischroth, der Rand, mit scharfer Trennung vom Kern, undurchsichtig und weifs; beide besizzen noch ihren Perlmutterglanz. Diese Umänderung vom Rande gegen das Innere zu ist bei einigen Krystallen kaum bemerkbar, so dafs nur eine äufserst zarte weifse Linie den Krystall begrenzt, bei andern ist der Rand ungefähr von gleicher Breite, als der Kern selbst, und bei noch andern ist der Kern ganz verschwunden. Im Innern der erst frisch gebrochenen Blöcke ist die Umwandlung so weit vorgeschritten, als an der Oberfläche derjenigen, die längere Zeit der Atmosphäre ausgesetzt gewesen sind. Fast sollte man glauben, die Krystalle seyen in erweichtem Zustande rund gedruckt oder zerknickt, und durch Einwirkung, nicht der Atmosphäre, sondern der umschliessenden Steinmasse von aussen herein umgewandelt worden. — Wenige Schritte weiter findet man nun auch wahren Syenit, ein feinkörniges Gemenge von schwarzer Hornblende und weifsem Feldspathe, mit einzelnen, eingemengten braunlich-schwarzen Glimmer-Schüppchen, ähnlich den Gesteinen von *Predazzo* und *Pesmeda*-Alp. Auch andere herrlich schöne, körnige Hornblende-Gesteine, mit dicht in einander verwachsenen schwarzen Kry-

stallen, zuweilen vom Durchmesser mehrerer Linien, deren beinahe halb metallischer Glanz und deutlich blätteriges Gefüge, ohne die geringste Neigung zum Faserigen, fast an Hypersthen erinnert, wovon sie indess die nicht schwere Schmelzbarkeit zum schwarzen Glase unterscheidet. Nur sehr spärlich hat sich zwischen die Krystalle hier und da ein Fäserchen von weißem dichtem Feldspathe eingedrängt, zuweilen auch bräune Glimmer-Blättchen, einzelne Schwefelkies-Pünktchen und kleine Sphen-Krystalle. — Die Erscheinung dieser Gesteine kann nicht unerwartet seyn, da sie schon durch den beträchtlichen Hornblende-Gehalt des Granites angekündigt ward, destomehr sind es die höchst sonderbaren Kontakt-Verhältnisse, in denen der Syenit zum Granite steht. Denn dieser wird keineswegs durch ihn verdrängt, sondern in großen Nestern scheinen beide Gesteine einander zu durchziehen, und bei etwas genauerer Beobachtung wird man finden, daß es immer der Syenit ist, der die Nester bildet, während der Granit sich als umhüllendes Gestein darstellt. Die Gestalt dieser Nester ist ohne Regelmäßigkeit, theils gerundet, theils von scharfen Kanten und Ecken begrenzt, und die Scheidung derselben vom Granite sehr bestimmt, ohne Spur von Uebergang. Man glaubt wirklich eingewickelte Blöcke zu sehen, deren Durchmesser von wenigen Zollen bis auf einige Fufs anwächst, und dürfte fast geneigt seyn, zwischen dieser auf-

fallenden Erscheinung und dem Eindringen des rothen Granites in den schwarzen Porphyr am *Monte Mulatto* bei *Predazzo* einige Analogie zu finden. Die Hornblende-Krystalle im Granite würden dann allenfalls durch Epigenien zu erklären seyn, und Uebergänge von Syenit in schwarzen Porphyr bietet ja eben auch *Predazzo* dar. Doch wage ich es auch hier nicht, aus meinen unvollkommenen, durch die Zeit beschränkten, und in der ersten Ueberraschung vielleicht nicht mit der gehörigen Ruhe angestellten Beobachtungen so wichtige, und mit vielen bewährten Thatsachen in grellem Widerspruch stehende Schlüsse zu ziehen; es läßt sich, ohne größeren Schwierigkeiten zu begegnen, allerdings auch annehmen, daß diese Syenit-Nester gleichzeitige Ausscheidungen der Granit-Masse seyen, ähnlich den Glimmer-Nestern, die so häufig in unserem Schweizer-Granite gefunden werden, und das Vorkommen der Hornblende auch in der übrigen Granit-Masse ist dieser natürlichen Erklärung sehr günstig, nur die scharfe Begrenzung und die Gestalt der Nester deuten noch auf etwas anderes hin.

Der vorige grünlichgraue Thonschiefer verdrängt nun wieder diese merkwürdigen Felsarten; aber nicht lange, so tritt unter demselben ein neues krystallinisches Gestein hervor, das man hier zu sehen kaum erwartet hätte. Man erkennt sogleich den Diorit des *Gryffener* Berges wieder, mit Trappartiger Zerklüftung und, nach Anschürfungen zu

urtheilen, in öfterer Abwechselung mit dem Thonschiefer, bis in den Hintergrund des Thales anhaltend. Auch die Thonschiefer scheinen von denjenigen, die den Grünstein auf jenem Hügelzuge begleiten, sich in nichts zu unterscheiden. — Aehnliche Verbindungen von grünlichgrauem Thonschiefer mit Dioriten, Syeniten und Serpentinien sind aber in andern Gegenden der bezeichnende Charakter des Uebergangs-Gebirges. Und warum auch sollte es befremden, dieses hier wieder zu finden, da in ähnlichen Lagerungs-Verhältnissen, weiter westlich, zu *Bleiberg* die Grauwacken und Diorite mit *Productus Martini* Sow. und andern Uebergangs-Petrofakten vorkommen? Die Glimmerschiefer, welche im *Gail*-Thale die Grundlage der Gesteine von *Bleiberg* und *Kreuth* bilden, sind auch vom *Löpen*-Thale nicht sehr entfernt, und, wie wir gesehen, rings um diesen ganzen Gebirgsstock, zu *Völkermarkt*, *Bleiburg* und *Gutenstein* entblößt, und das aufliegende Kalk- und Dolomit-Gebirge, dessen Bleierze den Reichthum von *Bleiberg* ausmachen, scheint die westliche Fortsezzung der nördlich vom *Löpen*-Thale und von *Schwarzenbach* streichenden, durch gleichen Reichthum ausgezeichneten Ketten. An allen diesen Stellen hat sich das seltene Gelb-Bleierz in herrlichen Drusen gefunden. Sind aber jene Thonschiefer und Diorite wirklich Transsitions-Gesteine, so darf das Konglomerat von *Gryfen* mit seinen rothen Sandsteinen nicht mehr für Todt-Liegendes, und noch weniger für eine jüngere

Formazion gehalten werden, da es am *Gryffener* Berg von jenen Gesteinen bedeckt wird, und auch anderswo immer in enger Verbindung damit auftritt; weit eher möchte es, und wohl auch die übrigen rothen Sandsteine dieser Gegenden, mit dem *old red sandstone* der Engländer verglichen werden können.

Das *Löpen*-Thal, das sich bisher, ohne merklich anzusteigen, ziemlich genau östlich gezogen hat, zertheilt sich nun in zwei Graben, von denen der eine mehr in südöstlicher, der andere in nordöstlicher Richtung ziemlich steil auf die obere Fläche des Gebirgsrückens führen, der die Zuflüsse des *Fella*-Thales von denen des *Mis*-Thales scheidet. Ich wählte den letzteren, nördlicheren Graben, weil der andere mir nur wenig Fels-Bildung zu entblößen schien, verlor aber hierdurch die bisher verfolgte Linie der krystallinischen Gesteine, und kam ins Gebiet der nördlich anstossenden Kalk-Formazion. Wie in unsern *Alpen* treten Fels-Mauern von dunkelblaulich-grauem Kalke, über die der Thal-Bach hinunter braust, aus dem Tannenwalde hervor, der Fußweg windet sich in Krümmungen aufwärts, dann folgen steile Weidgehänge, über welchen erst man wieder ein bewohntes Hochthal findet, das in ungefähr südlicher Richtung gegen die letzte Anhöhe und gegen das *Mis*-Thal zu führt. Ich eilte noch auf den nicht mehr hohen, links liegenden Kamm, oberhalb den Gehängen, über welche ich angestiegen, und genoß der schönen Aussicht

auf das Hügelland von *Bleiburg* und *Lavanüel*, und die schönen Thäler der *Drau* und *Lavant*. Rechts erhob sich die Dom-ähnliche, steil nach allen Seiten abfallende Kalk-Masse des *Pezzenberges*, und gegenüber das sanft gerundete, bis oben beweidete *Bacher-Gebirge*. Dann führte mich das zum Theil sumpfige Hochthal an den oberen Anfang des Grabens, den ich unten im *Löpen-Thale* rechts gelassen hatte, und bald fand ich auch die Linie der krystallinischen Gesteine wieder. Auch hier auf der Höhe zeigten sich immer noch in großer Verbreitung Thonschiefer und Diorit; der Thonschiefer nun auch von rothen Farben, mit Schwefelkies-Würfeln, zuweilen auch grün gefleckt, der Diorit theils deutlich körnig, theils in innigem Gemenge dicht, und so enge und mannichfaltig mit dem Thonschiefer verwoben, daß man beide Gesteine kaum von einander trennen kann. Tiefer folgt auf dieß Thonschiefer-Gebirge Gneifs, theils sehr feinkörnig und Uebergänge in Hornfelschiefer bildend, theils ausgezeichnet faserig, ein Gemenge von weißem Feldspath und Quarz, mit Blätter-Lagen von rabenschwarzem Glimmer, dem sich auch größere Hornblende-Krystalle in nicht geringer Anzahl beigesellen. Erst nachdem man schon beträchtlich gegen *Schwarzenbach* zu hinuntergestiegen ist, tritt wieder der vorige Granit hervor, mit Brekzien-artig eingeschlossenem Syenite und elliptischen Feldspath-Krystallen, stellenweise auch als ein gewöhnlicher Granit, ohne porphyrtartige Struktur, mit körnig ver-

verwachsenen großen Elementen, schmuzzig-röthlichem Feldspathe, hellgrauem Quarze und schwarzem Glimmer. — Eine Stunde vor *Schwarzenbach* tritt man von neuem in den nördlichen Kalk, der auch hier meist deutlich geschichtet, sogar schieferig, aber ohne Regelmäßigkeit im Fallen und Streichen sich zeigt; — von dunkelgrauen Farben, wie Glas bei jedem Hammerschlag zerspringend, der Fuß der Felswände mit ausgedehnten Trümmerhalben bekleidet. In *Schwarzenbach* selbst stehen die Kalk-Schichten vertikal, aber an der *Petze* sieht man sie regelmäßig nördlich fallen, vom Granit-Gebirge weg.

Verfolgt man nun das *Mis*-Thal aufwärts, und steigt in südlicher Richtung nach dem hochliegenden *S. Veit*, so sieht man sich, eine Viertelstunde außerhalb *Schwarzenbach*, schon wieder mitten in dem Granit-Syenit, und die runden und eckigen dunkeln Nester im weißen Gesteine sind wo möglich noch schärfer begrenzt, als man es bisher gesehen hatte. Auch der schöne Gneifs mit Hornblende-Krystallen tritt hervor, und die übrigen Gesteine, die man im Hinuntersteigen nach *Schwarzenbach* gesehen, und in deren Fortsezzung man sich nun befindet. So wie aber die Strafe merklich höher steigt, so verschwinden auch hier diese Steinarten gegen Thonschiefer und Diorit, die nun wohl über eine Stunde lang, bis über *S. Veit* hinaus, ohne Unterbrechung anhalten, vertikal von O. nach W. streichend, den Kern und die höchsten Massen des

Rückens bildend, der die Thäler des *Mis-Baches* und der *Schall* scheidet. Jenseit *S. Veit*, und bevor man noch die Höhe verläßt, um gegen *Schönstein* hinunterzusteigen, legt sich wieder der Hornblende-Gneifs an, und bleibt nun beständig unser Begleiter, längs dem ganzen südlichen Abhange, ohne Abwechselung mit andern Felsarten, und in einer Mächtigkeit, die wohl derjenigen des Thonschiefers wenig nachgeben mag. Erst am Fusse des Rückens findet man wieder Kalk aufgelagert, einen hellgrauen, schwach durchscheinenden, sehr fein krystallinischen Kalk, der eher grofse Nester, als anhaltende Lager in einem dunkelrothen, sehr eisen-schüssigen Thone bildet, und durch unregelmäßige Höhlungen und Löcher, in die sich der Eisenthon hineinzieht, wie zerfressen erscheint. Nun übersteigt man noch eine ganz niedrige, aus grauem, wahrscheinlich diluvialen Letten bestehende Hügelreihe, dann betritt man das schöne offene Thal, worin der Marktflecken *Schönstein* liegt.

Es wäre zu gewagt, nach so beschränkten Beobachtungen eine Deutung der verwickelten Verhältnisse dieser Gegend zu versuchen. Schon *Hacquet* macht indeß darauf aufmerksam, wie die Feldspath-Gesteine gerade in dem Winkel auftreten, wo die Kalk-Kette sich gabelförmig in zwei Arme zertheilt, deren nördlicher, nachdem er erst noch in der *Petze* zu einem mächtigen Gebirge aufgestiegen, bei *Gutenstein* im *Ursula-Berg* sein Ende erreicht, während der andere in südöstlicher Richtung sich der

Save nähert, und südlich von *Cilli* sich nach *Kroa-*
zien ausdehnt. Die Spalte des Kalk - Gebirges, die
bei *Windisch - Kappel* kaum eine halbe Stunde
Oeffnung haben mag, erscheint zwischen *Schwarzen-*
bach und *Schönstein* schon in einer Breite von meh-
reren Stunden, und selbst der Kalk bei *Schönstein*,
so wie die zerstreuten Massen, die man zwischen
diesem Orte und *Cilli* findet, ja auch die mächtigen
Felsstöcke bei *Weitenstein*, sind wohl nur als die
letzten Trümmer des zerstörten und weit auseinander
gerissenen Kalk - Gebirges zu betrachten. Bildet
nun der Trapp, wie man es fast glauben sollte, wirk-
lich den Kern der hohen Rücken zwischen dem
Löpen - Thale und *Mis - Thale*, und zwischen diesem
und dem *Schall - Thale*, so möchte man wohl ver-
sucht seyn, die sonderbaren Granite von *Schwarzen-*
bach und vom *Löpen - Thale* für gehobene, und zum
Theil umgeänderte Gesteine des in der Tiefe durch-
sezzenden *Bacher - Gebirges*, und den Trapp für ei-
ne Parallel - Formazion des *Fassa - Porphyres* zu
halten, wenn nicht die Allgemeinheit, in der das
Thonschiefer - und Grünstein - Gebirge hier und in
andern Gegenden auftritt, und das Vorkommen aus-
gezeichneter Uebergangs - Petrefakten in demselben,
sich einer solchen Lokal - Erklärung und einer Ver-
einigung dieser Bildung mit jüngeren plutonischen
Erzeugnissen widersetzte.

Eine neue Reihe sehr unerwarteter Beobachtun-
gen bot sich mir in dem Hügellande, zwischen

Schönstein und *Cilli* und in den Umgebungen dieses letzteren Ortes dar. — Auch gegen Süden wird das *Schall*-Thal bei *Schönstein* von einer wenig hohen Kalk-Reihe begrenzt. Eine Anschürfung am Schlossberge hat einen zertrümmerten ganz weissen Kalk aufgedeckt, der, wie der Kalk des *Gryffener* Schloss-Hügels, als Sand gegraben wird, sich von demselben aber durch ein mehr Kreide-artiges Ansehen unterscheidet. Sonst bleibt fast überall der Fels unter der Vegetazion verborgen. Durch einen welligen Thal-Grund, zwischen beiden Kalk-Ketten die *Schall* aufwärts verfolgend, erreicht man *Wölan*. An einzelnen Stellen dieses Thal-Grundes, wo die Steinart entblößt ist, sieht man einen wenig festen mergelichten und stark brausenden Sandstein, der in jeder Hinsicht mit den gewöhnlichsten Arten unserer Schweizerischen Molasse verglichen werden kann. Aus diesem Sandsteine und Mergel scheint der Schloss-Hügel von *Wölan* sich erhoben zu haben, der, wie man bereits durch Hrn. KEFERSTEIN erfahren hat, aus wohl charakterisirtem, grauem Trachyte besteht. Der Mergel-Sandstein bildet auch südlich von *Wölan* mehrere Hügel-Gruppen, ohne wesentliche Veränderung seines Charakters; bald herrscht der Sand in ihm vor, und man hat einen mergelichten, feinkörnigen Sandstein von blaulich-grauer, oder ölgrüner Farbe, bald erhält der Mergel das Uebergewicht, und das Gestein zeigt sich identisch mit den sandigen Mergeln, die mit der Molasse wechseln. — Aus diesen Hügeln tritt man,

in der Gegend von *St. Johann*, in ein ebenes Thal, und verläßt dann die Strasse, die ostwärts dem Thale folgt, um quer durch neue Hügel-Gruppen in gerader Linie auf *Lendorf* und *Cilli* zu kommen. Auf der nördlichen Seite dieses Thales erscheint wieder Kalk, wahrscheinlich die Fortsezzung der südlich von *Schönstein* durchstreichenden Reihe, hier oft eisenschüssig und durchlöchert, und mehr demjenigen ähnlich, der nördlich von *Schönstein* dem Gneisse aufliegt. Die gegen *Cilli* hin liegenden Hügel-Gruppen aber haben ganz andere Gesteine. Erst zeigt sich noch am äusseren Rande der Hügel der vorige Mergel-Sandstein, bald aber folgt in grosser Verbreitung ein blos weisslich-grünes, zum Theil deutlich geschichtetes Gestein, um dessen nähere Bezeichnung ich in Verlegenheit bin. In einigen Abänderungen, welche grössere und heterogene Elemente zeigen, unterscheidet man eine braunlich-graue, zum weissen Email schmelzende, matte Grundmasse, wahrscheinlich dichten Feldspath, gemengt mit einer weissen Kaolin-ähnlichen Substanz, die man zum Theil für verwitterte Krystalle halten möchte. In diese Grund-Masse eingehüllt zeigen sich grössere und kleinere Parthieen von Grünerde, die zum Theil ebenfalls aus der Zerstörung von Krystallen herzurühren scheinen, zum Theil aber in breiten, sehr dünnen Nestern, wie etwa der Glimmer im Gneisse, den Stein durchziehen. Quarz scheint ganz zu fehlen. Durch innigere Mengung entsteht dann

ein homogen scheinendes, hell seladongrünes Gestein, das man leicht für einen sehr feinkörnigen Sandstein halten, und wohl gar mit den früheren Mergel-Sandsteinen verwechseln könnte. Und wirklich fangen auch einige Arten, die man von der übrigen Masse nicht zu trennen wüßte, an zu braunsen, und scheinen durch ein mehr erdiges Aussehen und gräure Farbe einen Uebergang zu vermitteln. In genauester Verbindung mit diesen Gesteinen folgt hierauf ein schöner seladongrüner Porphyry, der sich in einzelnen Adern zu einer dunkel lauchgrünen, Pechstein-ähnlichen Substanz verdichtet, und theils weisse, Kaolin-artige, theils glasige kleine Feldspath-Krystalle einschließt. Man könnte leicht Serpentin zu sehen glauben, aber die Grund-Masse ist hart, und schmilzt leicht zum weissen Glase. Dieselben verwitterten und Sandstein ähnlichen Gesteine, die wir an der Nordseite dieses Porphyres gefunden hatten, begleiten ihn auch gegen Süden, wie früher, in bedeutender Ausdehnung. Aber noch hat man nicht das Ende der Feldspath-Gesteine erreicht. Es erscheint bald wieder ein schmutzig-violetter, zuweilen auch grünlichgrauer, Quarz-leerer Porphyry von grosser Festigkeit, begleitet von stark eisenschüssigem Thon, und auch auf seiner Aussenfläche mit Ocker überzogen. Bis fast an den Ausgang der Hügel ist derselbe anstehend, dann folgt noch eine schmale, fast ganz bewachsene Kalk-Reihe, in der Nähe des Porphyres stark geröthet, in einiger Entfernung

von demselben hellgrau, von Spath-Adern durchzogen, mit splitterigem, von sehr kleinen Spath-Theilchen schimmerndem Bruche, und durch diese Reihe wird die Hügel-Gruppe nach einer wohl zwei-stündigen Breite gegen Süden begrenzt. Ueber wel-liges, angebautes Land erreicht man die *Laibacher* StraÙe, den breiten Thalboden der *Sän* und *Cilli*.

Ich war begierig, diese merkwürdigen Gesteine auch in einem zweiten Profile aufzusuchen, und kehrte daher nach *Wölan* zurück, um von da aus den Weg über *Weitenstein* und *Hoheneck* nach *Cilli* einzuschlagen. Gleich bei *Schalleck*, am Eingange der engen Clus von *Huda Luckna*, glaubte ich noch einmal den Trachyt von *Wölan* zu bemerken, hier ebenfalls umgeben von Mergel-Sandstein. Auch tiefer in das *Enz*-Thal ziehen sich diese hinein, bis die Kalk-Felsen so nahe zusammentreten, daß zwischen den vertikalen Wänden der Schlucht kaum für die tobende *Schall* und die StraÙe Raum bleibt. Der Kalk ist sehr zerspalten, voll größerer und kleinerer Höhlen, wahrscheinlich zusammenhängend mit dem nördlich von *Schönstein* durchstreichenden, aber hier ungleich mächtiger und zu hohen Massen aufgethürmt. Der Mergel-Sandstein, der sich an seinem Fusse ausbreitet, enthält Konglomerate mit gerundeten Kalk- und Kiesel-Geschieben, der Schweizerischen Nagelflue ähnlich, und, wie fast in allen Sandstein-Bildungen, mehr nesterweise ausgesondert, als in eigenen Lagern abwechselnd. Auffallend ist die steile, zum Theil vertikale Schichten-Stellung

dieser Hügel. — Man tritt aus der *Huda-Luckna* in den weiten Thalboden von *Dolitsch*, von wo aus dann der *Loschberg* überstiegen werden muß, um nach *Weitenstein* zu gelangen. Am Fusse des *Loschberges* ist noch Kalk anstehend, der stellenweise wie Dolomit-ähnlich erschien, bald aber wird wieder der Mergel-Sandstein herrschend, auch hier in sehr steilen, nach SW. fallenden Schichten, und bis nach *Weitenstein* bemerkt man keine neue Gebirgsart. Sandige, ölgrüne Schichtenfolgen wechseln mit mergelichten, blauen, dickgeschichtete Massen mit schieferigen, oft zeigt sich ein Anflug von Lignit auf den Ablösungen, oft sind dieselben bedeckt mit Glimmer, oft auch haben sich Nester von größeren Konglomeraten eingemengt. Bei *Weitenstein* folgt wieder Kalk, derselbe, den man bei *Schalleck* kennen gelernt hat, auch hier in schroffen und malerischen Fels-Parthieen, den wilderen Gegenden unseres *Jura* ähnlich. Durch diese Felsen führt der Engpaß in das hügelichte Land, wo ich nun bald auch die Fortsetzung der Feldspath-Gesteine zu sehen hoffte. Aber leider ist das ganze Thal, vom Austritt des *Köding-Baches* von dem Kalk-Gebirge an, so offen und bewachsen, daß nur seltene und wenig entscheidende Anschürfungen der Beobachtung offen stehen. An einer solchen Stelle glaubte ich bei *Neukirchen* den grünen Feldspath-Tuff wieder zu erkennen. Deutliche Porphyre scheinen aber in der Nähe der Straße nicht aufzutreten.

In der ganzen Gegend zwischen *Wölan* und *Weitenstein* hatte sich mir keine Gelegenheit dargeboten, das Lagerungs-Verhältniß des Mergel-Sandsteines gegen den Kalk zu beobachten. In Wahrheit stieg mir aber damals auch kein Zweifel auf, daß dieser Mergel-Sandstein nicht dem terziären Gebirge angehören sollte, indem mir derselbe nach allen Charakteren eben so sehr mit unserer Schweizerischen Molasse übereinzustimmen schien, als der Kalk mit denjenigen Kalkarten, die ich an vielen Orten in diesem Theile der *Alpen*, und erst noch kurz vorher bei *Schönstein*, auf Gneifs, Glimmerschiefer oder Thonschiefer aufliegen gesehen hatte. Mit nicht geringem Erstaunen sah ich daher in der Zeitschrift des Hrn. KEFERSTEIN, daß dieser hochverdiente Gebirgsforscher denselben Mergel-Sandstein als ganz identisch mit dem Sandsteine des *Kahlenberges* bei *Wien* bezeichnet, und demnach seiner überall verbreiteten Flysch-Formazion beordnet, indem er ihn an mehreren Stellen unter den Kalk einfallen gesehen hätte. Obgleich diese letztere Thatsache allerdings entscheidend für ein höheres Alter dieser Sandstein-Bildung zu sprechen scheint, so glaube ich doch, daß eine neue Untersuchung an Ort und Stelle zur gänzlichen Hebung aller Zweifel nicht unnöthig wäre. Vorerst könnte nicht ohne Grund in Frage gestellt werden, ob der Sandstein, den Hr. KEFERSTEIN unter dem Kalke gesehen, wirklich derselbe sey, der die Hauptmasse des *Loschberges* und die Hügel bei *Wölan* bildet, und Hr.

KEFERSTEIN selbst scheint seine Zweifel hierüber nicht vollständig beseitigt zu haben. Es scheinen ferner die Verhältnisse dieser Gegend große Ähnlichkeit zu haben mit denjenigen der Gebirge von *Kropp*, nordöstlich von *Laibach*, welche Hr. NECKER lezthin beschrieben hat, und die ungefähr mit *Wölan* und *Weitenstein* in demselben Gebirgszuge liegen *. Bei *Kropp* liegt aber unter dem Kalke ein schwarzer Schiefer, der sehr verschieden von der Steinart des *Loschberges* scheint, dagegen desto eher mit den schwarzen Mergeln übereinkommen möchte, die Hr. KEFERSTEIN überall nennt, wo er von einer unmittelbaren Auflagerung des Kalksteines spricht; und ebenfalls bei *Kropp* kommt auch ein grauer Mergel-Sandstein vor, der eine Menge sehr charakteristischer Molasse - Petrefakten einschließt, und deshalb wohl mit Recht von Hrn. NECKER als tertiär betrachtet wird. Es scheint endlich selbst die von Hrn. KEFERSTEIN angesprochene Ähnlichkeit des *Loschberger* Sandsteines mit demjenigen des *Kahlenberges*, eine Ähnlichkeit, die ich indessen keineswegs so auffallend gefunden habe, diesem Sandsteine eine andere Stelle in der Formations-Reihe anzuweisen, da der *Kahlenberger* Sandstein sehr wahrscheinlich über, und nicht unter dem Kalke von *Weitenstein* liegen würde **.

* *Ann. des Sc. nat.*; Jan. 1829.

** Ich finde mich leider noch an mehreren Stellen der Alpen-Kette mit Hrn. KEFERSTEIN in Opposition, wo

Südlich von *Cilli* erscheinen die Porphyre in
 trächtlicher Ausdehnung mitten und am Rande

ich meinerseits nicht so leicht glauben kann, mich ge-
 täuscht zu haben, und will hier nur das einzige Beispiel
 von *Raibell* anführen. »Bei dem Wasserfalle von *Raibell*,
 »sagt Hr. KEFERSTEIN S. 253, setzt der Mergel deutlich
 »die Vor-Hügel unter dem Alpen-Kalksteine zusammen,
 »der die höheren Wände bildet, dieser liegt daher auf
 »dem Flysch, wie es der Fall ist an so vielen andern
 »Punkten der *Alpen*.« Ich muß glauben, Hr. KEFER-
 STEIN sey an dieser Stelle nicht über die Schutthalden
 bis an die Felswand selbst angestiegen, sonst hätte er
 bemerken müssen, daß hier der sogenannte Flysch,
 wie nicht selten in den *Berner Alpen*, mit einer plöz-
 lichen Biegung sich neben dem Kalke hinabkrümmt,
 und, weit entfernt diesen zu unterteufen, sich durch
 denselben in seiner weiteren Ausbreitung gehemmt fin-
 det. Auch sieht man in der Höhe die Schiefer-Forma-
 zion, von der die Hügel am Wasserfalle heruntergefal-
 lene Massen seyn mögen, regelmäfsig zwischen dem
 tieferen, älteren Kalke und dem Dolomite des *Man-*
hardtsberges eingelagert. — »Diesem Punkte gegen-
 »über! fährt Hr. KEFERSTEIN fort, an der andern Seite
 »des Thales, zeigen sich die Verhältnisse nicht weniger
 »deutlich.« Ich meine weit deutlicher noch; denn hat
 man überall, in der Grube; wie am Tage, den Erze-
 führenden Kalk südlich einfallen gesehen, und verfolgt
 nun den *Karls*-Stollen, der das Streichen senkrecht

der Kalk - Kette, die hier mit auffallend kegel- und glockenförmigen, bis oben bewachsenen Berg-Gi-

durchschneidet, so findet man am südlichen Ausgange die nämlichen Mergelschiefer deutlich dem Kalke des *Erzberges* aufgelagert, und mit etwas steilerem Winkel ebenfalls südlich fallend. Am *Schartenberge* schießen die höheren Lager dieser Schiefer-Masse auch hier unter den Dolomit, und die Fortsetzung ihres Streichens trifft auf der andern Thalseite gerade auf den Mergelschiefer, der sich dort in der Höhe, wie auf dieser Thalseite, zwischen den unteren Kalk und den Dolomit des *Manhardtsberges* einlagert.

Es sey mir, um allfälligen Verwechslungen vorbeugen, gestattet, hier noch kürzlich zu bemerken, daß die Flysch-Formazion des Hrn. KEFERSTEIN keineswegs diejenige ist, die ich in früheren Arbeiten zuerst mit diesem Schweizerischen Provinzial-Namen bezeichnet habe. Der *Simmenthaler* Flysch liegt über dem Kalke, und ist, so weit man den Lagerungs-Verhältnissen vertrauen darf, jünger als derselbe. Dagegen kennen wir in derselben Gegend den *Niesen-Sandstein*, der, wie der Flysch des Hrn. KEFERSTEIN, unter dem Kalke liegt, und dessen Beschaffenheit ziemlich gut der Charakteristik entspricht, die dieser gelehrte Geognost von seinem Flysche gegeben hat. Auch der *Niesen-Sandstein* indess ist nicht der eigentliche Nummuliten-Sandstein, sondern wir unterscheiden unter dieser Be-

feln, die Thalfäche der *Sän* von derjenigen der *ave* scheidet. Zunächst bei *Cilli* wird diese Kette

nennung noch eine dritte, oder, den *Gurnigel* -, den *Ralliger* - und den *Taviglianaz* - Sandstein mit eingerechnet, eine sechste Sandstein - Formazion, die einem ganz eigenthümlichen, in der Schweiz sehr verbreiteten, Gebirgs - Systeme angehört, und, bis auf weitere Untersuchung, mit keiner der fünf übrigen Formazionen vereinigt werden darf. Ich möchte fast glauben, daß Hr. KEFERSTEIN alle diese Formazionen, die dem Kalke zum Theil aufliegen, zum Theil ihn unterteufen, ohne Unterschied, ja auch wohl Glieder der Kalk - Formazionen, der Molasse, und selbst des tieferen Thonschiefers, in seinem Flysch zusammengemengt habe, wozu er desto eher verleitet werden konnte, als die Mehrzahl der Alpinischen Sandsteine, wie ja auch die verschiedenen Sandstein - Bildungen in *Deutschland*, petrographisch sich äußerst ähnlich sind, und nur durch die schwer auszumittelnden, meist durch Vegetazion verborgenen Lagerungs - Verhältnisse unterschieden werden können. Da aber, bei der Armuth an Petrefakten und der großen petrographischen Aehnlichkeit der Alpinischen Kalk - Formazionen, die Lagerungsverhältnisse gegen die Sandstein - Bildungen rückwärts wiederum die Kalk - Formazionen müssen trennen helfen, so kann durch jene Vermengung die Alpinische Geognosie nicht anders, als in die größte Verwirrung gerathen.

in einem engen Querthale von der *Sän* durchbrochen. So wie man auf der StraÙe nach *Tüffer* in dieses Querthal eintritt, findet man gegenüber dem Schloßberg von *Ober-Cilli* ein sehr verwittertes Porphyrtartiges Gestein, das ich für einen halb zerstörten Pechstein-Porphyr zu halten geneigt bin. Die Grundmasse ist schmutzig-lauchgrün und umwickelt kleine weiÙe Feldspath-Krystalle. In größter Verwirrung mengt sich dieser Porphyr mit Nestern von graulichem Kalk und hellbraunem Dolomite, auch Parthieen von grauem Fettquarze und weiÙem Milchquarze und andere, die wie verhärtete Sandsteine aussehen, sind häufig darin eingeschlossen, nester- und adernweise endlich rother magerer Thon, theils rein, theils als Zäment eines Trümmer-Gesteines der vorigen Steinarten. Dieser Thon oder Thonstein wird besonders einige Schritte weiter sehr mächtig, dann folgt Kalk von graulich-schwarzer Farbe, mit Spath-Adern durchzogen, zuerst immer noch gemengt mit dem Porphyre und Thonsteine, und ohne regelmäÙige Schichtung, dann allein herrschend und sehr steil nördlich, dem Porphyre zu, fallend, endlich, in größerer Entfernung vom Porphyre, feinkörniger Dolomit, das Gestein des *Salvador* bei *Lugano*, mit welcher Gegend diese Stelle so höchst interessante Vergleichungs-Punkte darbietet. Nicht immer in der Berührung mit dem Porphyre also erscheint der Dolomit, sondern oft durch Kalk oder andere Gesteine davon getrennt; so zeigt er sich am *Luganer-See*, so im südlichen

Tyrol, so bei *Agordo*, so endlich fanden wir ihn bei *Windisch-Kappel*; als ob wirklich, wie Hr. v. Buch anzunehmen scheint, die Magnium-Dämpfe erst in den entfernteren Steinmassen hinreichend erkaltet wären, um neue Verbindungen eingehen zu können. Welcher Ansicht wir aber auch in Bezug auf den Causa'nexus dieses Phänomens beipflichten mögen, so ist immer schon das Vorkommen krystallinischer, Talkerde-reicher Gesteine über deutlich geschichteten, gewöhnlichen Kalk-Massen an sich eine sehr merkwürdige Thatsache, eine Erscheinung, die in sehr genauem Zusammenhange zu stehen scheint, mit dem Vorkommen ausgezeichneter Talschiefer über den schwarzen Fischechiefern und Nummulitenkalk-Lagern in *Glarus*, und mit der Einmischung von Talk-Blättchen in die obersten Lager der *Sinmenthaler* und *Freiburger* Kalk-Alpen.

Die *Sün* nimmt nun in einer Wendung ihren Lauf direkt gegen W., um bald nachher von neuem die Richtung des Meridians zu verfolgen. So weit das Auge hier reicht sieht man nur Kalk und Dolomit, Porphyry erscheint nicht mehr. Verläßt man aber bei der zweiten Krümmung des Flusses die große Straße, um über *Koschnitz* nach *Leboia* zu gehen, so findet man bei ersterem Orte, wenn nicht Porphyry, doch enge damit verwandte Gesteine, wie es scheint, mitten zwischen Kalk-Hügeln eingeschlossen. Es sind pfirsichblüthrothe und blaulichgrüne, Thonstein-artige Gesteine, die Farben flecken- und streifenweise wechselnd, theils mit Anlage

zu schieferiger Struktur, und sichtbar aus sehr kleinen Trümmern zämentirt, auch wohl in Thonschiefer Uebergänge bildend, theils sich zu einer homogenen Substanz verdichtend, die zum weissen Email schmilzt. Am nördlichen Rande der Kalk-Hügel endlich, gegenüber *Neu-Cilli*, geht ein weisses, auf den ellipsoidischen Ablosungen braunroth gefärbtes, Gestein zu Tage, das man anfänglich wohl für einen sehr feinen Sandstein halten könnte, wenn nicht die, in einigen Stücken noch erkennbaren, weissen Feldspath-Krystalle sogleich auch an eine Trachyt- oder Domit-ähnliche Steinart erinnerten, — eine Vermuthung, die durch die leichte Schmelzbarkeit zum weissen Glase sehr bestärkt wird. Auch weiter gegen *Cilli* zu sind weisse Felsen dieses Gesteines entblößt, die sich bis an die Porphyre der *Tuffer* Strafse auszudehnen scheinen. Am Schlossberge von *Ober-Cilli* endlich sieht man den Porphyr mit Quarz-Nestern bis zu beträchtlicher Höhe ansteigen und in der Höhe von Kalk bedeckt werden.

Bei *Leboia* wird Grubenbau auf Steinkohlen betrieben. Die Kohle scheint von sehr guter Qualität, dicht und fest, und die Mächtigkeit derselben ist so bedeutend, daß mehrere Stollen, ohne der Verzimmerung zu bedürfen, ganz in der Kohle selbst laufen, welche Dach, Sohle und Wandung bildet. Begleiter und Hangendes ist ein blaulich-grauer Thon, der, wie die Kohle selbst, keine Petrefakten führt. Ein Schacht, der von der oberen Fläche des Hügels auf die Kohle niedergetrieben wor-

orden ist, hat keine andern Gesteine aufgedeckt. Es scheint hier die Kohle stockweise in einer wenig hohen Hügelmasse vorzukommen, die als ein Querschnitt zwischen zweien, von O. nach W. streichenden, Ketten von dunkeln Kalke liegt. Der Mangel an Petrefakten und die Undeutlichkeit der Lagerungsverhältnisse machen die Bestimmung des Alters dieser Kohlen-Bildung für jetzt unmöglich. Ich würde indess annehmen zu dürfen, daß dieselbe, wie andere dieser Gegend, dem Kalke muldenförmig aufgelagert sey, da, nach HACQUET, der Kalk überall neben den an seinem Fusse ausgebreiteten Schiefer-, Schiefer- und Sandstein-Massen in die Tiefe rückt. — In mehrfacher Hinsicht sind diese isolirten Steinkohlen-Massen, die man längs dem östlichen Abhänge der *Alpen* bis gegen *Wien* zu zerstreut findet, eine sehr merkwürdige Erscheinung. Die große Armuth an Petrefakten, die nur diluviale Bedeckung, die bedeutende Mächtigkeit der Stöcke und die beinahe unmittelbare Auflagerung auf glänzendem Thonschiefer, auf Glimmerschiefer und Gneiß zeichnen dieselben höchst auffallend aus, und lassen etwas Gemeinsames unter ihnen nicht verkennen, ohne uns über ihren Zusammenhang und die Art ihres Ursprungs einiges Licht zu geben.

Auf dem Wege über *Rohitsch* nach *Krapina* in *Kroazien* fehlte mir leider die Gelegenheit zu genaueren Beobachtungen. Man durchschneidet ein

J. 1829. 49

offenes, unebenes Land, gegen Süden durch das Kalk-Gebirge mit glockenförmigen, bewaldeten Köpfen abgeschlossen, gegen Norden durch die *Bacher Alpen*. Die Anbrüche der niedrigen Hügel zeigen zunächst *Cilli* in grosser Ausdehnung die Porphyr- oder Trachyt-ähnlichen Gesteine, die wir an der *Sän* gefunden haben. Hierauf folgen Mergel-Sandsteine, die ich wohl für Molasse anerkennen möchte, mit steilem südlichem Fallen, theils schieferig, theils Knauer-artig mit dunkelblauem Kerne, wechselnd mit blauem oder gelblichem Mergel, in einer Verbreitung vieler Stunden anhaltend bis an die Kalk-Kette, die man zwischen *Rohitsch* und *Krapina* durchschneidet. In der Nähe von *Rohitsch* treten wieder Porphyre auf, doch scheint das berühmte Sauerwasser, das in diesen Gegenden die Stelle des Seltersers vertritt, nach *HACQUET*, im Sandsteine zu entspringen.

Die schmale, vom *Mazzel*-Gebirge auslaufende Kette, die man etwa eine Stunde vor *Krapina* durchschneidet, besteht in ihrem östlichen Theile aus schwarzem Kalke, der äusserst spröde und hart ist in scharfkantige Stücke mit feinsplittiger Bruchfläche zerspringt, und zum Theil im Felsen selbst zu Kalk-Sand zerspalten erscheint. Am östlichen Rande der Kette steigt unter dem Kalke ein dunkel graulich-grünes, Trapp-ähnliches Gestein hervor, das zum schwärzlichen Email schmilzt, aber theilinnig mit Kalk gemengt ist, theils geründete Ge-

liebe von weißem, durchscheinendem Kalke einfließt.

Ein hügelichtes, offenes Land, wie dasjenige, das man von *Cilli* bis *Rohitsch* gesehen, dehnt sich weit gegen Osten aus. Die kleine Kalk-Kette, die man eben durchschnitten, zieht sich gegen Süden, und erscheint weiterhin als ein blaues Gebirge am fernen Horizont. Gegen Norden erhebt sich das *Wölz*-Gebirge, wie früher das Kalk-Gebirge bei *Cilli*, mit hoch aufgeworfenen, Dom-ähnlichen, oben bewaldeten Kuppen, und an seinem Fusse breitet sich ein vielfach durchschnittenes Hügelland aus, das sich gegen S. und O. mehr und mehr verflacht. Die Steinart dieser Hügel ist wieder der Mergel und Sandstein, den wir von *Wölz* und *Cilli* her kennen, hier aber noch mit neuen Steinen verbunden.

Gleich hinter *Krapina*, an der steil abgestürzten Felswand, welche das Schloß trägt, erscheint großer Mächtigkeit ein Konglomerat, das einigermaßen Ähnlichkeit mit unserer Nagelfluhe hat, sich aber durch die Kleinheit der Geschiebe und durch das Bindemittel doch wesentlich unterscheidet. Eher möchte ich dasselbe mit einer Abänderung des Schweizerischen Muschel-Sandsteines zusammenstellen. Die Geschiebe, meist Quarz und Kalk, übersteigen kaum die Größe einer Erbse, und sind durch ein Zäment von weißgrauem Mergel, mergelichtem Sandstein, und nicht selten durch Kalkspath verkittet. Das Zäment ist so reichlich vorhanden, daß die

Geschiebe selten zur Berührung kommen, daher auch die Verwitterung ziemlich stark auf die Steinart einwirkt. Das nämliche Konglomerat kommt auch in den Hügeln südlich von *Krapina* vor, und jenseits dem *Mazzel*-Gebirge fand ich es am Schloßberge von *Pettau* wieder. Ueber dem Konglomerate, oder wahrscheinlich dasselbe als große Nester umschließend, findet man als vorherrschende Steinart der Gegend von *Krapina*, einen ganz homogen scheinenden, braunlichweißen Mergel-Sandstein, mit einzelnen kleinen Glimmer-Blättchen, aber ganz frei von den schwarzgrünen Pünktchen unserer Molasse, und bei oberflächlicher Ansicht mehr einem mergelichten Süßwasserkalke oder Jurakalke ähnlich. Unter der Loupe unterscheidet man indess leicht die Sandkörner, und an Ort und Stelle geht derselbe in einen losen Quarzsand über, der ebenfalls in großer Verbreitung vorkommt, auch fand ich endlich, nach längerem Suchen, den Abdruck eines Pektiniten. Als Zwischen-Lager dieses Sandsteines geht am westlichen Abhange der breiten und ziemlich hohen Hügelmasse, an deren südlichem Fusse *Krapina* liegt, ein grober und sehr fester Sandstein zu Tage, der in jeder Hinsicht mit dem Schweizerischen Muschel-Sandsteine übereinstimmt, und wie dieser Fragmente von Muschel-Schalen, grüne Körner und Kalkspath-Adern einschließt. Am Fusse dieses Abhanges, am Wege nach *Krapina*, zeigt sich ein ähnlicher, ziemlich grobkörniger Sandstein, mit blauem Kern und braunlichem Rande,

wie die harten Molassen des *Entlebuch*s. Noch tiefer bemerkt man Anschürfungen von blauem Mergel. Das Fallen in diesem Hügel ist mit ungefähr 10° nach SW.

Um von *Krapina* nach *Pettau* zu kommen, durchschneidet man zuerst wieder die früher erwähnte schmale Kalk-Kette, auf derselben Strasse, die nach *Rohitsch* führt, wendet sich dann aber bald rechts, und tritt auf die nordwestliche Seite des Kalkes, ohne merklich gestiegen oder gefallen zu seyn. Die Strasse ist einer Spalte gefolgt, welche die ganze Kalk-Kette durchsetzt. Es folgen nun zwischen den waldigen Hügeln Anbrüche von sehr verwittertem, Quarz-leerem Feldspath-Porphyre, dann fängt erst die Strasse an zu steigen, und man sieht sich längere Zeit begleitet von einem schwarzen, etwas schieferigen, äusserst feinen Sande, durch eine grosse Menge fein zertheilter Glimmer-Schüppchen schimmernd, Abänderungen der Brauwacke ähnlich. Derselbe braust mit Säuren, scheint aber doch einen stärkeren Thon-Gehalt zu haben, indem er in der Auflösung seine Form und Festigkeit behält; im gelinden Feuer brennt er sich hellgrau, und verdankt daher seine Farbe einer kohlichten Beimengung. In genauester Verbindung damit, und zuverlässig derselben Formazion angehörend, tritt ein Sandstein von etwas größerem Korn auf, blaulichgrau, oder von eingemengten mikroskopischen Körnern, grün, mit Anlage zum Schieferigen, und die Ablösungen mit vielen silberweißen

Glimmer-Blättchen fast ganz bedeckt. Die grauen Abänderungen fallen mit den gebrannten schwarzen ganz zusammen. Im Allgemeinen stimmen die letzteren Abänderungen mit unserer gemeinen Molasse überein, man könnte selbst eine Parallele zu den schwarzen in der schwarzen Molasse suchen, die am Fusse des *Gurnigels* vorkommt, doch möchte es schwer fallen, sowohl zu den schwarzen, als zu den grünen Varietäten identische Belegstücke in der *Schweiz* aufzufinden. — Zwischen Anbrüchen dieses Sandsteines gewinnt man, nach kaum halbstündigem sanftem Ansteigen, die größte Erhebung der Straße, den Wassertheiler zwischen der *Save* und *Drau*, immer noch von höheren, mit Wald bedeckten flachkonischen Hügeln umgeben, die keine verschiedene Steinart verrathen. Der Sandstein, der bisher stets horizontale Schichtung gezeigt hatte, fällt hier und weiterhin südlich, und geht dann durch östliches Fallen in das nördliche über, als ob er sich um einen westlich liegenden Buckel herumgebogen hätte. Immer wechseln dickere Lager mit schieferigen, sehr Glimmer-reichen, und bald ist die schwarze Farbe, bald die grüne, bald die graue die herrschende. Mit einem plötzlichen Abfalle ist die Hügel-Gruppe gegen die Ebene des *Drau*-Thales abgeschnitten.

Ich muß es unentschieden lassen, ob der eben beschriebene Sandstein wirklich dem terziären Gebirge, oder einer älteren Formazion angehöre, da ich keine Petrefakten und keine entscheidenden Auflagerungen gesehen habe. Wahrscheinlich ist aber

das ganze unebene Land, das sich von hier aus nördlich erstreckt, mit Molasse und dazu gehörenden Bildungen bedeckt, und das terziäre Gebirge, das Hr. BEUDANT auf seiner Karte von *Ungarn* westlich vom *Plattensee* begrenzt, wahrscheinlich weil ihm die anstossenden Länder unbekannt geblieben waren, darf wohl bis an das *Bacher*-Gebirge und den östlichen Abfall der Alpen-Kette ausgedehnt werden. Um *Pettau* herum bemerkte ich überall Molassen-Anbrüche, und als Baustein dient daselbst ein ausgezeichnete Miliolithenkalk, auf den große Steinbrüche zu *Wurmberg* bei *Marburg* eröffnet sind, ganz nahe am *Bacher*-Gebirge. Auch an der Strasse nach *Radkersburg* sieht man nichts als gelblichen Sand, Mergel und Thon. Die Trachyt-Hügel bei *Gleichenberg* erheben sich aus Mergel-Sandstein, und zu *Kapfenstein* dient als Bau-Material wieder Miliolithenkalk, der in geringer Entfernung zu *S. Anna* gebrochen wird. Setzt man aber dieses für die Molasse neu gewonnene Gebiet in Verbindung mit dem wahrscheinlichen Vorkommen derselben von *Rohitsch* bis *Cilli* und weiter westlich, und mit der interessanten Stelle in der Nähe des *Terglou*, mit der uns Hr. NECKER bekannt gemacht hat, erinnern wir uns an *Belluno* und *Bassano*, so schließt sich allmählich, wenn auch mit einzelnen Unterbrechungen, die Zone dieser merkwürdigen Formazionen um die ganze Alpen-Kette, und es gewinnt immer stärkere Evidenz, daß beide, die Alpen-Kette und die Molasse, in einer gegenseitigen Be-

ziehung stehen, deren genauere Erforschung einst neues Licht über diese Formazion und die Sandstein-Bildungen überhaupt verbreiten dürfte.

Der vornehmste Beweggrund meiner Abschweifung in die Gegend von *Krapina* war indels die Besichtigung des Schwefel-Werkes von *Radeboy*, ungefähr zwei Stunden nordöstlich von *Krapina* gelegen. Hr. Boué, dem nicht leicht eine geognostisch wichtige Stelle unbekannt bleibt, hatte mich vor meiner Abreise auf diesen Ort ganz besonders aufmerksam gemacht, und von *Klagenfurth* aus war ich durch Hrn. Bergamts-Sekretär GUSMANN an Hrn. BOHR, den einsichtsvollen Verwalter dieses kleinen, entlegenen Bergwerkes, empfohlen worden, unter dessen gefälligen Leitung ich denn auch schöne Gelegenheit fand, die geognostische Beschaffenheit dieser Gegend kennen zu lernen.

Das Schwefel-Werk liegt am südlichen Abhange der Hügel, die sich hier ziemlich bedeutend gegen das *Mazzel*-Gebirge zu erheben, bald aber gegen die Ebene zu sich verflachen und in welliges Land auslaufen. Das *Mazzel*-Gebirge bildet, wie bei *Krapina*, gerundete, waldige Kuppen mit steilem südlichem Abfalle, und soll aus hellgrauem oder weißem Kalk bestehen, an welchen sich die Sandsteine der Hügel angelagert haben. — In einem tiefen Graben, der diese Hügel bis an den Fuß der Kalk-Berge durchschneidet, findet man, als die Grundlage der ganzen Sandstein-Gruppe eine Ge-

birgs-Bildung aufgeschlossen, die ganz den Charakter des Grauwacken-Gebirges trägt; schwarze Thonschiefer und Sandsteine, die mit gröberen Sandsteinen wechseln, worin Körner von weißem Fettquarze und sehr kleine, wasserhelle und stark glasglänzende Quarz-Krystalle durch ein schwarzes Kalkmergel-Zäment so fest verkittet sind, daß der Stein mit ebenem, muscheligem Bruche zerspaltet. Das Fallen ist unregelmäßig, und die geringe Ausdehnung des zu Tage gehenden Gesteines, erlaubt keine Beobachtung über die Lagerungs-Verhältnisse. Es ist möglich, daß diese Schichtenfolge nicht nur die Sandstein-Hügel unterteuft, sondern unter dem Kalk selbst hervortritt und dem Grund-Gebirge dieser Gegenden angehört. Da ein ausgezeichnetes Grauwacken-Gebirge in der südlichen Kette bei *Zamabor* vorkommen soll *, und die Kalk-Arten beider Ketten identisch scheinen, so hätte diese Ansicht nichts Unwahrscheinliches; doch wäre auch für *Zamabor* eine nähere Bestimmung wohl zu wünschen, da LEMAIRE sich in seiner geognostischen Klassifikation der dortigen Gesteine einzig auf den petrographischen Charakter derselben gestützt zu haben scheint. — Mit den schwarzen Sandsteinen, die man zwischen *Krapina* und *Pettau* findet, dürfen jene Gesteine von *Radeboy* wohl nicht zusammengestellt werden.

* LEMAIRE im *Journal des Mines*; T. XXXVIII.

Weiter vorne in demselben Graben folgt nun, mit regelmässigem, steilem südlichem Fallen ein grauer Mergel und Mergelschiefer, der stellenweise eine Menge zerquetschter Muschelschaalen einschließt, theils Univalven, theils Bivalven angehörend, die mir den Charakter von Meeres-Produkten der tertiären Zeit zu tragen schienen. In der Nähe dieser Muscheln streichen in dem Mergel einige Lager von Pechkohle, auf welche ein wenig belohnender Bergbau geführt wird. Die ganze Bildung hat, bis auf den Mangel deutlicher Süßwasser-Konchylien, Aehnlichkeit mit den Lignit-Ablagerungen von *Käpfnach* oder *S. Martin* in der *Schweiz*. — Ueber dem Mergel findet man in dem vorliegenden Hügel eine mächtige Lagerfolge von Mergel-Sandstein und reinem Sande; auch die braunlichweißen, Tuff-ähnlichen Sandsteine von *Krapina* erscheinen darin, und Lager von Muschel-Sandstein, die hier zu einem festen bräunlichweißen Muschelkalke sich verdichten, und fast ausschließlich aus zertrümmerten Schalen bestehen. Man könnte wirklich einen jüngeren Jurakalk zu sehen glauben; doch sind solche Abänderungen dem Schweizerischen Muschel-Sandsteine auch nicht fremd, und noch besser stimmen dieselben mit den dichteren Varietäten des *Leitha*-Kalkes überein. Auch diese Schichtenfolge fällt südlich, mit immer schwächerem Winkel, je mehr man sich von dem hinteren Gebirge entfernt. In dem jüngeren Theile derselben, auf einer der unteren Stufen der Hügelmasse, sind die Schwefel-Gruben.

Die Steinart, in welcher die zwei Ausbeutungskollen laufen, ist ein fetter braunlichgrauer Thonmergel, theils ziemlich rein, theils sandig und Uebergänge in Sandstein bildend. Der Schwefel erscheint in der Gestalt runder Knollen von mehreren Zollen, wohl auch bis über einen halben Fuß im Durchmesser, welche, mit größeren oder kleineren Zwischenräumen an einander gereiht, in zweien nur wenige Fuß von einander entfernten Lagen, der allgemeinen schwach südlich fallenden Schichtung des Mergels folgen. Es ist dichter Schwefel von flachmuscheligen Bruche mit schimmernder Bruchfläche, die Farbe nelkenbraun, wahrscheinlich von beigemischter Kohle, oder von einem eigenthümlichen Aggregations-Zustande, da nach der Schmelzung sich die gewöhnliche gelbe Farbe darstellt. Hr. Prof. BRUNNEN, dem ich ein Stück zur Untersuchung mittheilte, konnte weder in der Hauptmasse, noch in den feinen krystallinischen Aederchen, von denen sie hier und da durchzogen wird, heterogene Bestandtheile auffinden. Hr. BOHR glaubt zuweilen beim Verbrennen einen Selen-Geruch wahrgenommen zu haben. Die meisten Kugeln sind von einer wenige Linien dicken Rinde umgeben, welche ein Gemenge von Schwefel und Mergel zu seyn scheint, und zuweilen finden sich auch Kugeln, die durch und durch nur aus diesem schwefelichten Mergel bestehen. An denjenigen Stellen der beiden Lager, wo die Schwefel-Knauer zu fehlen anfangen, findet man an ihrer Statt ähnliche Knollen von braunlich-

ect.). Der eigentliche Anthrazit ist nach dem Verf. bis jetzt oft mit andern Kohlen-Arten verwechselt worden. Die geognostischen Merkmale dieser Mineral-Substanz bieten zur Unterscheidung ein wesentliches Anhalten, und in *Amerika* trifft man jene Kriterien vorzüglich entwickelt, indem der Anthrazit, obwohl er hier sehr ausgedehnt erscheint, nie mit andern Gesteinen auftritt, als mit denen der Uebergangszeit, welche den primitiven zunächst sich anschließen; keine Spur von bituminöser Kohle wurde je in der nämlichen Formazion getroffen, oder auf irgend eine Weise mit dem Anthrazit verbunden *. — In dem ganzen Landstriche zwischen dem *Susquehanna* und dem *Penobscot* hat man nur Anthrazit getroffen, und überall in Transizions-Gebieten; die einzige Ausnahme machen die wenigen geringmächtigen Lagen bituminöser Kohle bei *Hadley* am *Konnektikut*, allein die Felsarten sie begleitend gehören zur sekundären Zeit (oder, wie solche *JAMESON* charakterisirt zur Flöztrapp-Formazion). Am *Susquehanna*, am *Schuylkill* und am *Lehigh* erscheint der Anthrazit, begleitet von Uebergangs-Gesteinen. Die ganze ausgedehnte Formazion bei *Rhode-Island* beginnend, und bis *Keene* in *New-Hampshire* sich erstreckend, gehört unbestritten der Transizions-Periode an. Um *Thomastown* in *Maine*, geht der Anthrazit, begleitet von Grauwacke, Grauwackenschie-

* Seitdem hat man an vielen Stellen im *Konnektikut*-Thale bituminöse Kohlen im Sekundär-Gebiete aufgefunden, welches hier mit älteren Formazionen in Verbindung steht, die wahrscheinlich der Transizions-Zeit angehören, auf welche die von *MEADE* erwähnten Oertlichkeiten des Anthrazits zu beziehen sind.
SILLIMAN.

er und Uebergangskalk, zu Tage aus. Der Anthrazit von Rhode-Island zeigt, während des Glühens, eine auffallende Erscheinung, diensam um denselben von der bituminösen Kohle zu unterscheiden. Die Substanz brennt sehr allmählich, kein Theil, die Oberfläche ausgenommen, auf welche die Flamme einwirkt, erleidet Aenderungen. Ein größeres Stück, das mehrere Stunden im Feuer gewesen, zeigt, wenn man solches heraus nimmt und verlöschen läßt, oder in kaltes Wasser bringt, eine beträchtliche Abnahme an Grösse und Gewicht, und die Oberfläche erscheint verkohlt; im Innern aber ist die Beschaffenheit noch unverändert dieselbe.

Zur Kenntniß der Geognosie von *Palästina* lieferte BIRD einige Beiträge (*Mag. of nat. hist.* Nr. IV, p. 390). Der *Oelberg* bei *Jerusalem*, so wie die Berge *Tabor* und *Carmel*, bestehen aus Kalkstein. An der Küste des todten Meeres findet man keine vulkanischen Felsarten; eben so wenig ist der *Ferdeas-Berg* (*Bethulia*) vulkanisch. Die meisten der erhabenen Berggipfel des *Libanon* sind aus Gesteinen zusammengesetzt, welche Petrefakten, Muscheln und vegetabilische Ueberreste enthalten.

(Eingesendet.) In dem Russischen Bergwerks-Journal Nr. 11, 1828 liest man mehrere Nachrichten über den Platin-führenden Sand von *Tahil*, mitgetheilt von LUBANSKI.

Bekanntlich wurden die reichsten Platin-Ablagerungen in dem, dem verstorbenen Geheimenrahe DEMIDOFF zuge-

hörigen, Gruben-Distrikte aufgefunden. Ausser den Stellen wo das Metall bis jetzt gewonnen wurde, hat man im Sommer d. J. 1828, noch mehrere Platin-haltige Sand-Schichten entdeckt, und zwar beinahe auf dem Kamme der Uralischen Bergkette, an deren westlichen Gehänge. Der Sand nimmt seine Stelle vorzüglich in Schluchten ein. Ueber demselben liegt eine Decke von Dammerde, oder von Torf, $\frac{1}{2}$ bis 2 Arschinen mächtig. Die Platin-führenden Schichten bestehen aus Rollstücken, untermengt mit thonigem Sande von grünlichgrauer Farbe. Ihre Mächtigkeit beträgt 1 bis 2 Arschinen. Das äusserliche Aussehn der Rollstücke und des Sandes scheint zu beweisen, dass beide vorzugsweise durch Zerstörung von Hornblende- und Serpentin-Gesteinen entstanden. Die Beschaffenheit der Platin-Körner, welche sehr groß, wenig abgerundet, und oft in einem schwarzen Gesteine der muthmaßlichen Gangart eingeschlossen sind, dürfte mit ziemlicher Sicherheit darauf hinweisen, dass die ursprüngliche Lagerstätte nicht fern von den neuerdings entdeckten Schichten zu suchen ist. Da man häufig bei der Platin-Gewinnung grüne Gesteine findet, Körner und Krystalle derselben schwarzen Substanz enthaltend, von welcher das Platin begleitet wird, so liesse sich wohl annehmen, dass das Metall ursprünglich auf Gängen in den schwarzen Massen gebildet worden, welche in Hornblende- oder Serpentin-Gesteinen aufsetzen. Die Zerstörung der letzteren würde die Bildung des Sandes im Ural bedingt haben. Die in neuester Zeit aufgefundenen Schichten enthielten 1 bis 3 Pfund Platin in 100 Pfund Sand ($\frac{1}{3000}$ bis $\frac{3}{4000}$).

Diese Beobachtungen dienen zur Vervollständigung man-
 r früheren Mittheilungen, das Vorkommen der Platina
 einem aus Titan und wenig Eisen bestehenden Gesteine
 reffend. Seitdem wurde noch ein Gehalt von Eisen-
 ydul darin nachgewiesen.

O. MORGAN theilte unter dem 25. März 1828 folgen-
 Nachrichten über einige Phänomene des *Vesuv*
 t. (*The quart. Journ. of Sc., Litt. and Art.*; n. s.
 n. to March 1829, p. 132 ect.) Der Feuerberg zeigte,
 ährend der Dauer des genannten Tages, unermessliche
 strömungen von dunkelm Rauche, oder vielmehr von
 htem Dampfe, beladen mit Sand und Asche. Durch ei-
 n starken Westwind nach Osten getrieben, fielen diese
 ub-ähnlichen Trümmer auf der einen Bergseite nieder.
 im Ersteigen des Berges sah man Blitze, welche nach
 en Richtungen sich durchkreuzten, über dem Vulkan und
 der Runde desselben; ihr Hervorbrechen schien keines-
 gs auf eine einzelne Stelle beschränkt. Indessen konnte
 in den Gipfel, einen heftigen Wind abgerechnet, ohne
 itere Unbequemlichkeit ersteigen. Auf dem Kraterrande
 rmochte man, des Windes wegen, sich kaum aufrecht
 erhalten, dazu gesellten sich noch starke Hagelstürme
 d die stets niederfallenden Aschen- und Sand-Theile.
 er Krater war zur Hälfte mit den Schlacken erfüllt, die
 s der tiefen flüssigen Lava auf deren Oberfläche emporge-
 hleudert worden. Seine Gestalt zeigte Aehnlichkeit mit
 r Trichterform. Die rothglühenden Schlacken-Massen
 urden bis zu gewaltiger Höhe emporgetrieben. Der Kra-

ter liefs sich nicht unpassend mit einem Feuerthale vergleichen; die Schlacken-Oberfläche war zwar beinahe schwarz, allein in dem Augenblicke der Explosion glühte dieselbe im höchsten Glanze. Unter den Augen der Beobachter öffnete sich ein neuer Schlund im Innern des Kraters: es erfolgte ein heftiger Ausbruch, und der Berg bebte in seiner Grund-feste. Eine gewaltige Menge von Schlacken-Trümmern wurde zu ungeheurer Höhe getrieben, und nach allen Seiten hin zerstreut. An den obersten Theilen der Kleidungsstücke, die der Einwirkung des Windes ausgesetzt waren, nahm man ein Phosphoresziren, in blafsgrünlichem Lichtscheine wahr. Die Fingerspitzen der Handschuhe leuchteten gleich Glüh-Würmern. Tiefer abwärts zeigte sich das letzte Phänomen nicht mehr.

C. ATWATER theilte Bemerkungen mit über die Geognosie von mehreren Theilen des *Ohio-States* (SHULMAN, *Americ. Journ. Vol. XI, p. 224 etc.*). Die Diluvial-Gebilde sind von grosser Ausdehnung und von vielartigem Interesse. Fossile pflanzliche Ueberreste finden sich in grosser Mannichfaltigkeit. Von älteren Gesteinen trifft man, am *Ohio-Ufer* und gegen dem *Erie-See* zu, Blöcke von Granit, Gneiss, Glimmerschiefer u. s. w. Sie zeigen sich abgerundet und glatt. Mehrere Thatsachen sprechen dafür, daß dieselben aus nördlicher, nordwestlicher und nordöstlicher Richtung herbeigeführt worden; sie ähneln den Felsarten am *Lake superior* und jenen an der Nordseite des *Ontario-Sees*; Zahl und Grösse derselben nimmt zu, so wie man gegen N. vorschreitet u. s. w.

J. CALDER trug in der *Asiatic Society of Calcutta* im März 1828 eine allgemeine Uebersicht der Geognosie von Indien vor. (BREWSTER, *Edinb. Journ. of Sc.*; January and April 1829, p. 181 etc., 371 etc., im Auszug aus der *Cal. Gov. Gaz.*) Gewaltige Bergreihen bilden die Grenzen. Im N. erhebt sich die erstauenswürthige Kette des *Himalaya*-Gebirges; es erstreckt sich von dem Chinesischen Reiche bis *Cashmeer* und bis zum Becken des *Oxus*. Die Zusammenhäufung erhabener Pika, gleichsam die Zinnen unserer Erdfeste bildend, ist so ausgelehnt, dafs eine Ebene, ruhend auf Höhen von 21,000 F., sich in einer Richtung bis *Hindoo Cosh* erstreckt, eine Länge von ungefähr 1000 Meilen, und diese Hochebene wird durch Berg-Gipfel von etwa 6000 F. Höhe überragt. Der ganze erhabene Theil des Gebirges besteht aus Urgesteinen: Gneifs ist vorherrschend, mit ihm treten Granit, Glimmerschiefer, Hornblende- und Chloritschiefer und körniger Kalk auf. Ueber den genannten Gesteinen nehmen Thon- und Kiesel-schiefer ihre Stellen ein, und gegen den Fuß trifft man Sandsteine, aus denen das Süd-Gebänge der Kette besteht, und welche zugleich die nordöstliche Begrenzung des *Gumna*- und *Ganges*-Thales ausmachen, wodurch, so wie durch die Diluvial-Ebene des oberen *Hindostan* diese grofse Zone von den Bergzügen der Halbinsel geschieden ist. Die entgegenliegende Grenze, die südliche, besteht aus den nämlichen Felsarten. Weiter gegen S. vorschreitend, erreicht man die drei unteren Bergreihen, welchen das Tafel-Land von Indien das Eigenthümliche seiner Gestalt und seiner Umrisse verdankt. Die westliche Reihe ist die von *Malabar*, die östliche jene von *Coroman-*

del, und die mittlere jene von *Vindya*. Die erste ist am höchsten und am weitesten erstreckt ohne Unterbrechung; sie fängt in *Candeish* an, und läuft längs der Küste von *Malabar*, in geringer Weite vom Meere, bis zum Vorgebirge von *Comorin*; nur am südlichen Ende wird sie unterbrochen durch die mächtige Kluft, welche das Thal von *Coimbitoor* bildet. Das Streichen der Kette ist ungefähr aus N. nach S.; nur gegen das südliche Ende zieht sich dieselbe etwas gegen O. Gegen S. nimmt ihre Erhabenheit mehr und mehr zu; die höchsten Stellen dürften zwischen dem 10. und 15° der Breite seyn, wo granitische Piks über 6000 F. emporsteigen. Das nördliche dieser Gebirgs-Reihe sieht man mit Trapp-Massen überlagert, von welchen später ausführlicher gehandelt werden soll. Sie erstrecken sich vom Seeufer des nördlichen *Concan* in beträchtlicher Weite gegen S. und O. bis zum Ufer des *Tumboodra* und *Nagpore*. Diese Trapp-Gesteine zeigen sich unter allen bekannten Verhältnissen der Basalte (säulenförmig abgesondert trifft man sie u. a. bei *Bombay*), der Mandelsteine, Porphyre u. s. w. Die Mandelsteine namentlich sind überreich an den bekannten sie auszeichnenden Einschlüssen. Die Landschaft trägt hier alle charakteristischen Züge basaltischer Gegenden. Selten erheben sich die Berge zu mehr als 3000 F. Höhe. Gegen S. wo die granitischen Massen wieder auftreten, findet man größere Erhabenheiten; mit wenigen Unterbrechungen bilden solche Felsarten alle Gipfel der Kette bis zum Vorgebirge *Comorin*. — Weiter von der westlichen oder Malabarischen Küste, rund um das Aeuferste der Halbinsel, gelangt man zu den granitischen Ebenen von *Travancore*, die mit un-

neuern Blöcken primitiver Gesteine bedeckt sind; nun er-
 sieht man das Ende der Kette. Hier vereinigen sich die,
 Zentral-Tafelland tragenden, Bergreihen; ungefähr 30
 Meilen vom Kap Comorin endigen dieselben plötzlich in ei-
 nem abgeschnittenen Granit-Pik von etwa 2000 F. Höhe,
 an dem Fulse dieses Piks erstreckt sich, südwärts bis
 zum Meere, ein niederer Zug ähnlicher Gesteine, die natür-
 liche Grenze gegen das Königreich Travancore ausmachend.
 Der ganze westliche Bergzug und die schmale Küste längs
 des Fusses, hat keine Flüsse, keine entblößten Thäler
 (allies of denudation) aufzuweisen; man vermifft deshalb
 auch die Diluvial-Ablagerungen. Die steilen, senkrecht
 ansteigenden Berg-Gehänge sind demungeachtet bewaldet,
 und die reiche Vegetation macht geognostische Forschungen
 unmöglich. — Das Land gegen den östlichen Theil der
 Halbinsel, im N. längs des Fusses dieser Berge, hat einen
 in der Malabarischen Küste wesentlich verschiedenen Cha-
 rakter und, als Folge desselben, ein gänzlich abweichendes
 Aussehn. Die Ebenen der Küsten von Coromandel erschei-
 nen als breiter, unebener Gurt niederen Landes zwischen
 den Bergen und dem Meere; hier findet man beinahe alle
 Diluvial- und Alluvial-Ablagerungen sämtlicher Flüsse
 und Ströme, die vom südlichen Theile des Tafellandes her-
 kommen. Die Bergkette, gegen O. die Halbinsel begren-
 zend, zieht sich zuerst auf kurzer Strecke vom Kap Como-
 rin in nördlicher Richtung, um sich sodann gegen O. zu
 wenden, da wo das große Thal von Coimbitoor ihren Zu-
 sammenhang unterbricht. Hier theilt sie sich in eine Reihe
 immer erhabener paralleler Züge, die, in nicht gestörter
 Continuität, der westlichen Kette zulaufen. Weiter gegen

N. verzweigt sich dieselbe in wenig beträchtliche Hügellüge, zwischen welchen die großen Flüsse, alle andern Wassermassen von der Halbinsel bis zum Bengalischen Meeresbusen aufnehmend, ihren Lauf haben. Der östliche Zug dürfte unter derselben Breite endigen wo der westliche seinen Anfang nimmt. Granite, besonders aber Syenite scheinen die ganze Basis des östlichen Zuges auszumachen: man sieht sie auch auf den meisten der zugänglichen Gipfel vom Kap Comorin bis *Hydrabad* zu Tage gehen. Gneifs und Glimmerschiefer bilden die Bergseiten, auch an dem Fusse treten sie hin und wieder auf, ferner Thonschiefer, Hornblendeschiefer, Kieselschiefer, Chloritschiefer, körniger Kalk. Um *Pondicherry* ein dichter, Muscheln einschließender Kalk, der außerdem auch denkwürdige, durch kieselige Substanz versteinte Reste, u. a., was besondere Beachtung verdient, vom Tamarindenbaum enthält. Die Diluvial-Ablagerungen in der Nähe von *Trichinopoly* führen mannichfache Edelsteine, gleich denen von *Ceylon*. Im Allgemeinen scheint die Oberfläche des niederen Landes, nordwärts bis zum *Pennar*-Flusse, aus granitischen Trümmern zu bestehen; ferner findet man Ablagerungen von meereschem Sande, beim Rückzuge der Meereswasser entstanden, endlich kommen Süßwasser-Gebilde vor u. s. w. — Die Gegend bei *Nellore* ist sehr reich an Kupfererzen und an Silber-haltigem Bleiglanze. — *HERNE* und *VORSEY* machten uns mit der Beschaffenheit der *Pennar*-, *Kistna*- und *Godavery*-Thäler bekannt. In dem *Nella-Malla*-Gebirgszuge trifft man die Diamanten-Brekzien, deren Lagerungs-Verhältnisse noch weitere Aufklärung verlangen; Thonschiefer, Kalk, quarzige Felsarten, Sandstein, Brekzien verschiedener

t u. s. w. treten unter sehr verwickelten Beziehungen f, Granit, der die Basis ausmacht, bildet auch das Benzenze. — Im *Kistna*- und *Godavery*-Thale sieht man basaltischen Gesteine sehr verbreitet. Die Granite, welche sie bedecken, umschließen dieselben auf Gang-artigen Hüfen, auch glaubt man Hebungen der Granite durch jene Lapp-Massen wahrzunehmen. — Bei *Bancora* überlagern kalkige Konkrezionen den Granit und den Glimmerschiefer. Auf beiden Ufern der *Dammuda* ist eine große Kohlen-Formation vorhanden; südwärts ziehen die ihr verbundenen Sandsteine, Kohlschiefer und Sandsteine, bis auf einige Meilen von *Rogonauthpore*, woselbst sie unmittelbar auf Granit ruhen. Etwa 40 Meilen von dem genannten Orte liegt die älteste Kohlen-Grube *Indiens*; sie wurde zu *Ranyang* im Jahre 1815 angelegt. Die Kohlen-Formation, welche das *Ganges*-Thal in der Nähe von *Cutwa* ziehend, scheint jener von *Cachar* und *Sylhet* verbunden. Die herrschenden Felsarten sind Kohlschiefer und Sandsteine, und zwischen diesen treten Gänge und Adern von Dolerit auf. Auf dem Schiefer die Kohlen unmittelbar überlagert, findet man ihn reich an vegetabilischen Abdrücken, auch kommen thierische Ueberbleibsel darinnen vor. *Vorsky* beschreibt einen *Phytolithus*, einen *Calamites*, ein *Lycopodium* und eine riesenmäßige Art von *Paletta*. Die Kohlenlagen haben mitunter eine Mächtigkeit von 9 F. — Die Straße gegen N., nach *Bennares* führend, geht über granitische Gesteine; wahrscheinlich besteht das ganze Land, bis zum *Soane* und in der Gegend um *Skeergatty* und *Ja* aus solchen Felsarten. Nahe bei *Soane*, jenseit der Straße hinter *Sasseram*, treten Sandsteine auf; mit gerin-

gen Unterbrechungen setzen sie den oberflächlichen Boden bis gegen *Agra* zusammen. In der niederen Gegend von *Bundelcund* erheben sich einzelne isolirte Berge aus Granit, das Hochland wird durch Sandstein gebildet. Diefß führt uns zurück zu den steinigten Ebenen von *Hindostan* und zu dem letzten der früher schon erwähnten drei Haupt-Bergzüge, nämlich zum *Vindya*-Gürtel. Von O. nach W. das Festland durchziehend scheint er die äußersten nördlichen Enden der beiden andern großen Bergreihen zu verbinden. Das *Vindya*-Gebirge steht in seinem klassischen Charakter dem *Himalaya* nur wenig nach; es durchschneidet die Mitte der Gegend in südwestlicher Richtung von den *Ramgurrh*-Bergen bis gegen *Guzerat*. Diese große Zone hat zahllose Verzweigungen, und trägt viele Namen: für den Geognosten ist der allgemeine Zusammenhang, das Parallele in den getrennten Theilen unverkennbar. Die großen Formationen des mittleren *Indiens* sind Granite und Sandsteine u. s. w. Das basaltische Gebilde erstreckt sich nordwärts über ganz *Malwa*, *Saugor*, *Sohagpore* und *Omercantoe*; es zieht von hier in südlicher Richtung bei *Nagpore* vorüber, berührt die westliche Grenze von *Hyderabad*, und wendet sich gegen NW. dem Meere zu, die nördlichen Ufer des *Concan* bildend, bis zur Mündung des *Nerbudda*; der überdeckte Flächenraum beträgt wenigstens 200,000 Quadrat-Meilen. Es ruht diese Trapp-Formation auf Sandstein im Gebiete von *Sagur*: ist folglich neueren Ursprunges als letztere. Die Trapp-Gesteine zeichnen sich auch hier durch ihre bekannte Eigenthümlichkeit aus, andere Felsarten, mit denen sie in Berührung kommen, mehr oder weniger umzuwandeln. Im Gebiete von *Sagur* sieht man dieselben stets verbunden mit einem erdigen Kalksteine, der eine Art Kalzinazion erlitten zu haben scheint, oder doch alle Merkmale feueriger Wirkung, die er erfahren, trägt. Die Sandsteine entsprechen in allen Verhältnissen dem *new red sandstone* *Englands*. Ueber ihnen erscheinen bunter Sandstein und Lias. Der Ausdruck *new red sandstone* soll hier in dem Sinne verstanden seyn, daß derselbe die ganze Folge von Gesteinen zwischen dem Lias und dem *Magnesian limestone* in sich begreift. — Im mittleren *Indien* sieht man häufig einen Granit von

großem Korne, der in Gneifs übergeht; Hornblende nimmt als Uebermengtheil auf. — Von Felsarten, neueren Ursprungs als der Sandstein, werden sehr wenige in *Indien* getroffen. Die Kenntniss der Lias-Formazion verdankt man bis jezt bloß Kapitän FRANKLIN's Nachforschungen. Er sah dieselbe in *Bundelcund* über *new red sandstone*; der bezeichnende *Gryphites* wird nicht vermisst, auch finden sich Ueberbleibsel von Farnkräutern und von fossilem Holze. Lias dürfte, nächst dem Trapp, das neueste Gestein in *Indien* seyn. — An organischen Ueberbleibseln ist das Land im Ganzen arm; sogar dem Diluvium fehlen die sonst so gewöhnlichen thierischen Gebeine. Allein in antediluvianischen Ablagerungen will man neuerdings in *Ava* fossile Knochen gefunden haben, auch dürften die unerforschten Kalkstein-Grotten von *Sylhet*, *Cachar* und *Assam* für die Folgezeit interessante Resultate hoffen lassen. — COLDER schließt seine Beobachtungen durch Mittheilung eines Systemes der Geognosie *Indiens*, so wie solches von VORSEY aufgestellt worden. Die Geognosie dieses Landes zerfällt nach ihm in vier Formationen, nämlich:

1. Granitische Gesteine; eigentlicher Granit mit Gängen von Quarz und Grünstein (Dolerit; Gneifs mit untergeordnetem Hornblendeschiefer, körnigem Kalke, Dolomit, Glimmer-, Chlorit- und Talkschiefer, so wie mit quarzigem Gesteine).

2. Schiefer-Gesteine; Thonschiefer, Sandstein und Konglomerate, Kohlen u. s. w.

3. Basaltische Felsarten; Basalt, Wacke, Mandelstein, Eisenthon u. s. w., mitunter unmittelbar auf Graniten und Gneissen ihre Stelle einnehmend.

4. Diluvial-Ablagerungen.

Granite und Gneisse gelten als von gleichzeitiger Bildung. — Die Geologie *Indiens* ist im innigsten Zusammenhange mit der Geschichte der Trapp-Gesteine; als Belege dienen die Sagen von Städten, welche unter vulkanischen Schlamm begraben worden.

Mineralogisch-litterarische Anzeigen.

1. Handbuch der Mineralogie von E. F. GLÖCKER. Erste Abtheilung, die Einleitung in die Mineralogie und die allgemeine Oryktognosie enthaltend. Mit 4 Kupfertafeln. Nürnberg; 1829.
 2. Ueber mineralogisch-ökonomische Untersuchungen auf und in der Erde. Ein praktisches Handbuch für Landwirth, angehende Mineralogen und Bergbaukundige n. s. w. Von J. A. BLUME. Mit 13 Abbildungen. Leipzig; 1829.
 3. Anleitung zum Höhenmessen mit dem Barometer. Von J. G. WIEMANN. Zweite Aufl. Mit 1 Kupfertafel. Dresden; 1829.
 4. Die Mineralquellen des Königreichs Baiern. Von A. VOGEL. München; 1829.
 5. Chemische Untersuchung der Soolquellen bei Stülz nebst einer Uebersicht der wichtigsten Gobiirgs-Verhältnisse Mecklenburgs und Neu-Vorpommerns. Von Dr. H. v. BLÜCHER. Mit einer lithogr. Ansicht und Karte. Berlin; 1829.
 6. Abbildung und Beschreibung einiger neuen oder wenig gekannten Versteinerungen aus der Kalkschiefer-Formation von Solenhofen. Von Dr. E. RUEPPEL. Frankfurt; 1829.
 7. Die Salzwerke am Teutoburger Waldgebirge Gottesgabe und Rothenfelde technisch-historisch-geognostisch beschrieben von G. v. DOLFFS. Mit drei lithographirten Tafeln. Berlin; 1829.
 8. Gedrängte Uebersicht der Ergebnisse einer geognostischen Erforschung des Odenwaldes. Von Dr. A. KLIPSTEIN. Heidelberg; 1829.
 9. *A Description of the strata of the Yorkshire Coast; with a section of the cliffs from Spurn Point to Redaar; a geological Map of the neighbouring country and numerous plates of the organic remains.* By J. PHILLIPS. London; 1829.
-

U e b e r
die geognostischen Verhältnisse
der Württembergischen Alp,
besonders
in Beziehung auf die in derselben vor-
kommenden Trapp- und Bohnerz-For-
mationen.

Von

Herrn Bergrath Dr. HEHL.

Die Württembergische *Alp*, eine Fortsezzung des französischen und Schweizerischen Jura-Gebildes, bietet in Hinsicht ihrer geognostischen Verhältnisse so manche ausgezeichnete Erscheinungen dar, daß ich überzeugt bin, es werde nicht ohne Interesse seyn, einige derselben in einem kurzen Abrisse vorzutragen.

J. 1829.

51

Das Hauptstreichen der Württembergischen *Alp*, zwischen dem linken *Donau*- und dem rechten *Neckar*-Ufer, geht von SW. nach NO. auf eine Länge von ungefähr 16, und eine Breite von 4 bis 5 Meilen, im Ganzen gleichförmig mit dem Hauptzuge des Französischen und Schweizerischen Jura.

Sie besteht aus einem isolirten Ganzen, das durch keine andere Formazion unterbrochen, wie ein hoher grünender Wall, die Molasse von *Ober-Schwaben*, von den älteren Gebirgs-Formazionen trennt.

Die Auflagerung des Jurakalkes der Württembergischen *Alp* auf der Lias-Formazion, und zwar in der Regel auf der oberen Schicht des Liaskalkes, der dem Lias-Sandsteine aufgelagert ist, mit der so ausgezeichneten grandiosen Schichtung, die sich in der Entfernung wie Ruinen darstellt, ist um so bezeichnender für dieselbe, als das Jura-Gebilde anderer Gegenden, zum Theil auf andern Gebirgs-Formazionen, selbst auf die des Urgebirges aufgelagert gefunden wird.

Ausgezeichnet für diese Formazion ist das Vorkommen des Basaltes und Trapptuffes, des Bohnerzes, des Süßwasserkalkes und der Menge von Höhlen in derselben.

Die Basalte und Trapptuffe, welche letzteren in mannichfaltigen Abänderungen sich finden, sind zwar alle Produkte vulkanischer Erscheinungen, erstere finden sich jedoch nur an einigen Punkten ausstehend, häufiger als Findlinge oder Geschiebe,

ztere aber an mehreren Stellen, entweder als Änge im Jurakalke, oder als kleine kegelförmigeuppen, alle aber entweder unmittelbar an Jurakalk, oder an der Grenze desselben, zwischen diesem und dem Liaskalke.

Reiner, etwas poröser Basalt findet sich anstehend vorzüglich bei *Dettingen* im *Erms*-Thale, 324 Par. F. über dem Meere, als ein 12 bis 14 F. mächtiger Gang, Stunde 8 von SWW. nach NNO. reichend, in einer Länge von 5 bis 600 F., und bis 8 F. Mauer-artig über den Jurakalk heraufgetrieben. Gleichsam als Sahlband steht zu beiden Seiten des Ganges schwärzlich-grauer Trappuff gegen 40 F. mächtig an, der Gang setzt an der südlichen Seite des, unter einem Winkel von beinahe 50° abfallenden, *Jusiberges* auf.

Fundorte von dichtem Basalte mit vielem Olivin und basaltischer Hornblende, der übrigens nur als Findling vorkommt, sind der *Sternberg* bei *Ofenhansen*, der *Eisenrittel* bei *Dettingen*, die *Urauer Steige* gegen *Grabenstetten*, nur bei *Kabiskau* findet sich diese Abänderung anstehend, auch ein Gang-artige Gebirgsspalte im Liaskalke erfüllend.

Wenn von dem Basalte der *Alp* eben so wenig, als von dem anderer Gegenden, die Entstehung nachgewiesen werden kann, indem derselbe nach neueren Ansichten für ein *Ens sui generis* gehalten wird, ist dagegen bei dem Trappuffe der *Alp* die Zusammensetzung aus andern nahe liegenden Gebirgsgesteinen um so leichter nachzuweisen.

Im Allgemeinen besteht derselbe aus einem schwärzlichgrauen, graulichschwarzen oder gelblichgrauen, sich oft mehr ins Braunlichschwarze und Schwärzlichbraune ziehenden, mehr oder minder festem Teig oder Grundmasse, welcher im ersteren Falle das Ansehn von umgewandeltem Basalte hat, im andern mehr einer verhärteten Thonartigen Masse ähnelt.

Die in dieser Masse eingeschlossenen Bruchstücke von Felsarten bestehen vorzüglich aus Liaskalk, Liasschiefer und Jurakalk, ausserdem aus Olivin, seltener aus Magneteisenstein, Kalkspath, krystallisirtem Augite, Pechkohle und kleinen Glimmer-Blättchen.

Aus der Lias-Formazion finden sich vorzüglich grössere und kleinere Bruchstücke des Liasschiefers, und zuweilen Ei-grosse Stücke des oberen Liaskalkes bis jetzt stets ohne eingeschlossene Petrefakten.

Der Jurakalk kommt von Erbsengrösse bis zur Grösse von mehreren Kubikfussn eingemengt vor, und ist entweder frisch, oder durch die Einwirkung der Wärme in so weit verändert, dass er bei einem splitterigen Bruche und grösserer Härte sehr leicht zersprengbar ist, oder er zeigt sich als körniger, sogenannter Jura-Dolomit. Ersterer hat sich in Hinsicht auf Farbe wenig verändert, obwohl häufig röthlichgraue Farbe sich findet, letzterer hingegen erscheint häufig blaulichgrau, oder graulichweiss, zwei Farben, unter denen der Jura-Dolomit bisher im Jurakalke sich nicht vorgefunden hat, ausserdem

entwickelt er beim Zerschlagen einen starken Geruch von hydrothionsaurem Gas.

Die Tendenz zur Kugelform ist bei diesem Trapptuffe charakteristisch, an einigen Fundorten, so namentlich im *Faitel* bei *Urach*, finden sich in einem graulichweissen, thonig-kalkigen Teig lauter Körner von Hirsen- und Hanfsaamen-Grösse eingewachsen, am *Karfenbühl* bei *Dettingen* kommen Erbsen- und Wallnuss-grosse Körner in einem schwärzlichgrauen Teig vor, und meistens haben alle diese Körner einen kleinen Kern von verwittertem Olivin in ihrer Mitte eingewachsen.

Einige andere Abänderungen des Trapptuffes von der *Räuber*- und *Hepsisauer Steige* bei *Kirchheim* haben ein gelblichgraues Bindungsmittel, weniger kugelförmige Einmengungen, sondern mehr kleine, plattgedrückte, stumpfeckige Geschiebe von Liaskalk, Liasschiefer und Jurakalk, und häufig schwärzlichbraune Glimmer-Blättchen eingemengt, ausser letzteren findet sich aber keine Spur von Bruchstücken älterer Gebirgsarten im Trapptuffe.

Hingegen finden sich am *Reugenberg* bei *Elmungen*, am *Floriansberge* bei *Mezingen*, und am *Jusiberg*, Geschiebe von Granit, Glimmerschiefer und buntem Sandsteine in der Dammerde, welche, durch ihre Nähe bei diesen Trapp-Formationen, doch vielleicht Ueberreste von tiefer liegenden Ur- und Flöz-Gebirgsarten, durch vulkanische Kräfte gehoben, seyn könnten.

Das geognostische Vorkommen des Trapptuffes ist entweder in Gängen, oder als kleine kegelförmige Hügel, die Gänge sezen stets im Jurakalke auf, die kegelförmigen Hügel kommen aber nur an der Grenze des Jurakalkes zwischen diesem und dem Liaskalke vor.

Die merkwürdigsten Gänge finden sich im *Faitel-Thale* bei *Urach*, an dem nördlichen Abhange der *Wittlinger Steige*; hier sezen sechs Gänge in der Länge einer kleinen Viertelstunde zu Tage aus, von denen der mächtigste über 60, der schmalste 24 F. breit ist, sie finden sich an dem nördlichen Gebirgs - Abhange des Berges, auf welchem die Ruine *Hohen-Wittlingen* liegt, halten einige 100 Fuß in der Länge, und gehen alle quer über die Strafe in eine tiefe Schlucht nieder.

Einige andere minder ausgezeichnete Gänge, ebenfalls im Jurakalke, finden sich an der *Räuber- und Hepsisauer Steige*, in der Gegend von *Kirchheim*, bei *Boll* u. s. w.

Ein anderes Vorkommen des Trapptuffes in kleinen Kuppen findet sich am ausgezeichnetsten am *Karfenbühl* bei *Dettingen*, als 126 F. hoher kegelförmiger Hügel, der am Rande des Jurakalkes aus dem Lias heraufgehoben wurde.

Ein ähnlicher, aber kleinerer Hügel findet sich unten am *Jusiberg*, sodann bei *Linsenhofen* und noch an mehreren Orten.

Nach der Analogie des Basalt - Ganges am *Jusiberg*, der auf beiden Seiten mit einem Sahlbände

von Trapptuff eingefasst ist, dürfte zu vermuthen seyn, daß der Kern aller dieser Trapptuff-Hügel aus Basalt bestehe.

Das Verhalten der Gänge, selbst zum Nebengesteine, ist der Natur der Sache nach sehr einfach. Wenn nämlich angenommen werden darf, daß alle diese Trapp-Arten späteren Ursprunges sind, und erst nachdem die sie enthaltenden Felsarten niedergesetzt, und vielleicht schon lange erhärtet waren, sich bildeten, so kann von einem Uebergehen der Gangart in die Gebirgsart keine Rede seyn, sondern jeder Theil muß von dem andern scharf abgeschnitten, und kann mit demselben nicht einmal verwachsen seyn.

Alle diese Gänge und kegelförmigen Erhöhungen sind nämlich mit Trapptuff ausgefüllte Gebirgsspalten, die durch heftige Erd-Erschütterungen, bei Entwicklung von Gasarten, entstanden sind, und wahrscheinlich bald nach der Entstehung ausgefüllt wurden.

Ein solcher, der Zeit noch unausgefüllter Gang bildet die *Schillershöhle* auf der Höhe der *Wittlinger Steige*, welche mehrere 100 F. tief im Innern des Jurakalkes unter einem Winkel von 10 bis 20° niedersezt, auf der Sohle sich auskeilt, in der Mitte von 6 bis 24 F. breit und von 5 bis 40 F. hoch ist, sie fällt von SO. nach NW. unter einem Winkel von 5 bis 10°, und sezt in eine noch unbekannte Teufe fort.

Aus dem bisher Gesagten erhellt, daß eben so wenig von eigentlichen Sahlbändern bei den Trapp-

tuff-Gängen die Rede seyn kann, wohl aber findet sich der Jurakalk in der Nähe dieser Gänge, wie schon oben bemerkt wurde, in so weit verändert, daß derselbe durch die erhöhte Temperatur spröder wurde, und hin und wieder eine Farben-Veränderung zeigt.

Eine zweite ausgezeichnete Erscheinung, welche die Jura-Formazion darbietet, ist das Vorkommen des Bohnerzes. Dasselbe findet sich zwar mehr oder weniger auf dem ganzen Zuge der Württembergischen *Alp* in der Dammerde zerstreut. Die Haupt-Lagerungsstätten, wo dasselbe am ausgezeichnetsten vorkommt, sind der *Heuberg* bei *Törlingen* und die Gegend um *Nattheim* bei *Heidenheim*.

Das geognostische Vorkommen an diesen beiden Orten ist aber sehr verschieden.

Auf dem *Heuberge* findet sich dasselbe in senkrecht niedersezzenden, 40 bis 80 F. tiefen, 6 bis 12 F. breiten, Gang-ähnlichen Spalten des Jurakalkes, in einem gelben eisenschüssigen Quarzsande, entweder in losen, plattgedrückten Körnern, oder mit diesem Sande zu grösseren und kleineren, theils flachen, theils kugelförmigen Stücken zusammengebacken, theils als Ueberzug von Jura-Kalkstein-Brocken und von sogenannten Eisen-Nieren, zuweilen finden sich Faust-große Stücke von dichtem Braun-Eisensteine lose in dem Sande vor, und an einigen Orten, z. B. bei *Biz* in der Nähe von *Ebingen*.

gen zeigt sich in dem Bohnerze und dessen Umgebungen viel erdiger Braunstein als Einmischung.

Die einzelnen Körner des Bohnerzes, welche von Linsen - bis zur Wallnufsgröfse vorkommen, sind wenigstens die kleineren, meist plattgedrückt, und selten vollkommen rund, sondern länglich-oval, und zeigen beim Zerschlagen einen ganz dichten Bruch, wie beim dichten Braun-Eisensteine; seltener ist das Vorkommen von runden Körnern, die konzentrisch-schaalig abgesonderte Stücke zeigen.

Bei *Nattheim* und in der dortigen Gegend findet sich das Bohnerz hingegen in grossen kesselförmigen Vertiefungen des Jurakalkes, die bei einer Länge von 200 bis 600 F., meist 50 bis 200 F. breit, und von 12 bis 24 F. tief sind, auf der Sohle dieser kesselförmigen Vertiefungen stehen öfters runde kegelförmige Erhöhungen von Jurakalk von 6 F. Höhe und 3 bis 4 F. Breite an, das Sohlen-Gestein und auch die Seitenwände sind häufig zerklüftet, und enthalten nicht selten einzelne Bohnerz - Körner in den Jurakalk eingewachsen.

Das Bohnerz selbst kommt hier stets in einem eisenschüssigen Letten von gelber, rother oder brauner Farbe eingemengt vor, nicht selten finden sich auch gröfsere oder kleinere Nester von buntem Thone, der viel Aehnlichkeit mit Bol hat, darinnen.

Die einzelnen Körner des Bohnerzes, welche von Hanfsaamen - bis zur Erbsengröfse vorkommen, zeigen immer konzentrisch-schaalige abgesonderte

Stücke, die sich um einen kleinen Kern von Eisenstein angesetzt haben.

Mannichmal findet sich auch Bohnerz von Haselnufs- bis zur Eigröfse in unregelmäfsig kugeligen oder nierenförmigen Stücken, mit glatter Oberfläche und erdigem Bruche, sogenanntes Branderz, hin und wieder zerstreut in der Dammerde.

Die Entstehung des Bohnerzes wird zwar sonst allgemein auf nassem Wege, ohne vulkanische Einwirkung, angenommen, da dasselbe aber wohl viel neuerer Entstehung, als der Jurakalk, seyn muß, und also erst nach der völligen Bildung und Festwerden desselben entstanden ist, so läfst sich das Vorkommen des Bohnerzes in der Masse des Jurakalkes sehr schwer damit zusammenreimen.

Die Vertiefungen, in denen sich das Bohnerz vorfindet, sind nach dem oben angegebenen theils Gang-ähnliche Spalten, theils kesselförmige Vertiefungen (Einsenkungen) im Jurakalke, die wahrscheinlich nach der Bildung des Basaltes und Trapps entstanden sind, weil sich in diesen beiden selbst keine Spur von Bohnerz findet.

Zur Bildung des Bohnerzes selbst konnten auf dem *Heuberge* die unter dem Jurakalke liegenden dichten Braun-Eisenstein-Gänge im bunten Sandsteine, und dieser selbst zu dem sandigen Bindungsmittel, bei *Nattheim* die Flözze des körnigen Thon-Eisensteines, mit den zwischen demselben häufig eingelagerten Mergel-Schichten, das Bindungsmittel beide aber das Material hergegeben haben.

Die Bildung des Bohnerzes, in der Form als
 stgedrückte Körner auf dem *Heuberge*, dürfte in
 olge von Erschütterungen und Emporhebung von
 ten herauf, durch Entwicklung von Gasarten
 d die mit diesen Erschütterungen nothwendig ver-
 ndene Reibung der zerstörten Flözze des Braun-
 sensteines, die Kugelform und das konzentrisch-
 aalige Vorkommen bei *Nattheim* in Folge vulka-
 scher Massen-Ausbrüche oder heißer Quellen;
 e beim *Sprudelstein* des *Karlsbades*, beim *Gey-*
er in *Island* u. s. w., Statt gefunden haben; was
 so glaubhafter scheint, als gerade dieser Theil
 der *Alp* sehr reich an starken Quellen ist, und
 i dieser Annahme zugleich auch das Vorkommen
 s Bohnerzes in den Seitenwänden des *Jurakal-*
 s erklärlicher wäre.

Schon oben wurde erwähnt, daß das Nebenge-
 ein in den Bohnerz-Gruben sehr zerklüftet und
 errissen ist, außerdem scheint es aber, namentlich
 den Bohnerz-Gruben bei *Nattheim*, wo dasselbe
 häufig eingesprengtes Bohnerz enthält, auch nach
 dem äußeren Ansehn eine Veränderung in seiner
 färbung selbst erlitten zu haben, indem es außer
 der lichte rothbraunen Farbe viel weicher ist, und
 in und wieder durch konzentrische Streifen Spä-
 ren einer Veränderung durch eine Flüssigkeit zeigt,
 und hierin etwas Aehnlichkeit mit dem Süßwasser-
 alke hat, der am *Michelsberge* bei *Ulm* und am
Wüssen vorkommt.

Einige Gründe für die im Vorhergehenden aufgestellte Hypothese dürften folgende seyn:

1. Das Vorkommen der Bohnerz-Formazion in der Nähe der Trapp-Formazion.

2. Die Identität des Vorkommens des Bohnerzes und des Trapptuffes in Gang-ähnlichen Spalten des Jurakalkes.

3. Die Tendenz zur Kugelform bei beiden Gebilden.

4. Das Vorkommen von Jurakalk-Bruchstücken in beiden Formazionen, beim Trapptuff als gröfsere und kleinere eingemengte Massen, beim Bohnerz als Versteinerungen in den Bohnerz-Gruben.

5. Die Identität der in den Gang-ähnlichen Spalten eingeschlossenen Masse, beim Trapptuff ein grauer Teig, beim Bohnerz ein eisenschüssiger Thon.

6. Die Nähe von solchen Gebirgsarten in der Tiefe, die das Material zu den Bohnerz-Gebilden hergegeben haben können, die leichtere Erklärungsart durch den kürzeren Weg, den diese umgewandelten Gebirgsarten, von unten herauf gehoben, genommen haben.

7. Das Vorkommen des Bohnerzes in der *Falkensteiner* Höhle, wo dasselbe noch jezt durch die *El-sach*, die aus dem Mundloche der Höhle herausströmt, zu Tage kommt, ungeachtet das Mundloch wohl 500 bis 600 F. unterhalb dem Plateau der *Alp* liegt.

In Hinsicht auf die, in den Bohnerz-Gruben des *Heuberges* und der *Nattheimer Ruine* vor-

ommenden, Versteinerungen und Knochen vierfüßiger Thiere, sind beide wohl Erzeugnisse späterer Erd-Revolutionen, wiewohl die vielen Bruchstücke von Madreporen und Muschel-Versteinerungen in den Bohnerz-Gruben bei *Nattheim*, wohl auch bei dem Bersten des Jurakalkes und bei der Bildung der Einsenkungen in diese hineingefallen seyn können, da häufig das Ausgehende des Jurakalkes voller Madreporen ist, die sich, wie jetzt noch in der Südde, bei der allgemeinen Wasser-Bedeckung dort gebildet haben dürften.

Bei eben dieser Wasser-Bedeckung wäre es sehr wahrscheinlich, daß die Bruchstücke von Knochen vierfüßiger Thiere in die noch offenen, und zum Theil auch ausgewaschenen Spalten des *Heuberges* in das Bohnerz eingeschwemmt worden wären.

Eine der *Alp* zwar nicht eigenthümliche, aber auf und an derselben sehr häufig vorkommende Formazion, ist die des Süßwasserkalkes. Wie in *Württemberg* diese Formazion überhaupt ungemein verbreitet ist, so findet sie sich auch auf der *Alp* sehr häufig, und wird hier nicht sowohl in Beziehung auf die beide vorher beschriebenen Formazionen, als vielmehr nur als bezeichnend für das Jura-Gebilde aufgeführt.

Hinsichtlich des Vorkommens findet sich der Süßwasserkalk entweder in den *Alp*-Thälern als Thalsole, woselbst seine Niederschläge sich zum Theil noch jetzt fortbilden, oder aber er erscheint als Niederschlag aus kleinen Binnenseen auf dem

Plateau der *Alp*, so namentlich zu *Steinheim* bei *Heidenheim*, oder aber er besteht aus einem Niederschlage grosser Landseen am Fusse der *Alp*, z. B. bei *Ulm* und an mehreren Orten.

Der Süßwasserkalk der ersteren Bildung findet sich beinahe in allen *Alp*-Thälern, und besteht mitunter in Moos-Inkrustationen, oder er ist dichter, und dann kommen zuweilen grosse hohle Röhren von 2 bis 3 Zoll Durchmesser und 12 bis 20 Fuß Länge darin vor, welche wohl Rückbleibsel verfaulter Baumstämme seyn mögen, so namentlich bei *Pfullingen*.

Er steigt in den Thälern oft zu einer Höhe von 20 bis 30 F., bei einer Mächtigkeit von 40 bis 5 F. an den Seitenwänden an, und ist stets auf Jurakalk aufgelagert, häufig kommen Süßwasser-Konchylien in ihm vor.

Eine Abänderung des Süßwasserkalkes bildet eine Kalkstein-Brekzie im *Uracher Thale*, welche aus lauter kleinen, halbzollgrossen plattgedrückten Geschieben von Jurakalk besteht, welche durch ein kalkartiges Bindungsmittel fest verbunden sind.

Der Süßwasserkalk zweiter Art findet sich besonders ausgezeichnet zu *Steinheim* bei *Heidenheim*, in einer Höhe von 1500 F. über dem Meere, er kommt dort ganz horizontal geschichtet in einer Mächtigkeit von 40 bis 50 F. vor, die einzelnen Schichten, welche von $\frac{1}{4}$ bis 2 Zoll und darüber mächtig sind, bestehen aus einem sehr dichten, festen, klingenden Süßwasserkalke, der mit stärkeren

schichten von gelblichbraunem, losem Sande abwechselte; sowohl in diesem Sande, als auf den Platten des Süßwasserkalkes selbst finden sich eine Menge sehr gut erhaltener Süßwasser-Konchylien aus 5 bis 6 Gattungen, und überdies auch nicht selten Abdrücke von Fischen; im Sande selbst Knochen vom Rhinoceros.

Der Süßwasserkalk dritter Art findet sich vorzüglich ausgezeichnet bei *Ulm* am *Michelsberg*, am *Büssen* bei *Riedlingen*, und an andern Orten.

Er ist sehr fest, und enthält viele Steinkerne von Heliziten, der am *Büssen* ist weicher, und hat häufig kleine, erbsengroße Körner von Süßwasserkalk eingemengt.

Eine die Jura-Formazion der *Alp* sehr auszeichnende Erscheinung sind die vielen Höhlen, die sich in derselben finden, wovon mehrere von bedeutender Länge und Tiefe sind, welche zum Theil noch nicht ganz erforscht werden konnten.

Professor SCHÜBLER führt in MEMMINGER's Jahrbüchern 1824, 2. Heft, S. 53 bekannte an, und sagt, mehrere werden sich noch im Innern des Gebirgszuges finden.

Einige dieser Höhlen bilden senkrechte Gebirgsspalten, wie namentlich die *Schillershöhle* bei *Urach*, andere bestehen aus horizontalen, auf- und abwärtsziehenden, Gewölb-ähnlichen Gängen von verschiedener Höhe und Breite.

Einige davon sind trocken, in andern fließen Wasserbäche, und aus noch andern entströmen dem Mundloche mehr oder minder starke Bäche.

Fast alle diese Höhlen zeigen in ihrem Innern einen mehr oder weniger auffallend zerrissenen Schichtenbau, der nur bei einigen wieder durch Stalaktiten bedeckt ist.

Die Entstehungsart dieser Höhlen dürfte, wie auch SCHÜBLER a. a. Orte sich darüber ausspricht, wohl größtentheils vulkanischen Erd-Erschütterungen zuzuschreiben seyn, was sich besonders bei denjenigen Höhlen, welche senkrecht Gang-ähnliche Spalten bilden, in Vergleichung mit dem ähnlichen Vorkommen der Trapptuff-Gänge sehr deutlich zeigt.

Die mehr horizontal laufenden Höhlen möchten vielleicht eher Einsenkungen der ganzen Gebirgsmasse zuzuschreiben seyn, wenn nach der oben angegebenen Erklärung angenommen wird, daß das Material der Trapptuff-Gänge und des Bohnerzes zerstörte Liaskalke und Thon-Eisenstein-Flözze gewesen seyn möchten.

Die den Höhlen entströmende Wasser, in der *Falkensteiner Höhle* die *Elsach*, in der *Friedrichshöhle* bei *Zwiefalten* die *Aach*, so wie die außerordentlich wasserreichen Quellen des *Blautopfs* bei *Blaubeuren*, der *Brenz* und des *Pfeffers* bei *Königsbrunn* und andere, sind wohl schwerlich Erzeugnisse von Tagewässern, da auch in sehr trocknen Sommern ihr Wasser-Reichthum, in Verhältniß

in andern Quellen, nicht sehr bedeutend sich verändert, vielmehr ist es wahrscheinlich, daß solche während galvanischen Prozessen ihre Wasserbildung verdanken, und daß es vielleicht noch Nachhänge früherer vulkanischer Revolutionen sind, durch die sich jetzt Stoffe entladen, welche in vorigen Zeiten Veranlassungen zu Erd-Erschütterungen und Emporhebungen ganzer Gebirgsmassen waren.

Die meist um 1 bis 2° R. höhere Temperatur dieser Quellen scheint allerdings für einen tieferen Ursprung derselben zu sprechen, und vielleicht möcht das Vorkommen des Bohnerzes in der *Falkenhöhle* ein noch jetzt im Innern fortdauernder Prozeß zur Bildung dieses Minerals seyn.

Wenn die in dem Vorgetragenen gegebenen flüchtigen Andeutungen zur Erklärung geognostischer Erscheinungen auf unserer Württembergischen *Alp*, von den bisherigen Ansichten zum Theil sehr abweichen, so liegt dieß in der Individualität des menschlichen Geistes, der sich bestrebt, die Erscheinungen nach den empfangenen Eindrücken zu erklären, und so gern in Bildern der Phantasie schwelgt, doch oft auch späterhin bedeutungsvollere Ansichten veranlassen, aus denen zuletzt, durch den Reiz der Meinungen, ein edles Korn von Wahrheit sich entwickelt.

U e b e r
 die Beschäftigungen
 der Russisch - Kaiserlichen mi-
 neralogischen Gesellschaft in
St. Petersburg.

Ein Vortrag,
 gehalten in der Versammlung Deutscher Na-
 turforscher und Aerzte zu *Heidelberg* am
 22. September 1829.

V o n

H e r r n G. A. P o t t,

Kaiserlich - Russischem Obersten und erstem Sekretär der Gesellschaft

Gesandt aus dem fernen Norden an die Ufer des
Neckars, an den hochachtbaren Verein der Naturfor-
 scher und Aerzte *Deutschlands*, von der Gesell-
 schaft für die gesammte Mineralogie in *St. Peters-*
burg, beauftragt, dieser verehrten Versammlung
 als Organ der hochachtungsvollsten Gesinnungen je

der Gesellschaft den Ausdruck ihres innigen Glückwunsches zu der wiederum erneuerten feierlichen Zusammenkunft, und zu dem sich dadurch alljährlich erweiternden Einflusse auf das allgemeine Fortschreiten der Wissenschaften persönlich darzulegen, beehre ich mich, diesen mir gewordenen schmeichelhaften Auftrag hierdurch zu erfüllen.

Vielleicht dürfte die hochachtbare Versammlung die Ansichten der mineralogischen Gesellschaft nicht mißbilligen, daß es zu Einem der vielen großen Zwecke dieses so wichtigen alljährlichen Vereins mitgehöre, wenn es den, in verschiedenen Theilen *Europas* sich befindenden, insonders sehr entfernten gelehrten Gesellschaften, bei deren Beschäftigungen gleichfalls die Deutsche Sprache zum Grunde gelegt worden, vergönnt wäre, durch gedrängte Mittheilungen ihres fortdauernden, erfolgreichen Wirkens, mit dieser großen und allgemeinen Versammlung in litterarische Beziehung zu treten und zu verbleiben. Denn was bei großen Entfernungen der briefliche Verkehr oft nur in mehreren Monaten auszuführen vermag, dazu sind nicht selten bei dem glücklichen persönlichen Zusammentreffen so vieler Gelehrten, einige Stunden hinreichend.

Zu kostbar sind an diesem Orte Tage und Stunden, um Ihnen, hochverehrte Herren, hier eine allgemeine Schilderung der Beschäftigungen der Kaiserlich - Russischen mineralogischen Gesellschaft vorlegen zu können. Deshalb erlauben Sie mir nur, so kurz als möglich den Zweck, welchen jener Ver-

ein, bei seiner Stiftung vor Augen hatte, den er noch jetzt verfolgt, mitzutheilen, einige seiner bisherigen Arbeiten anzudeuten, und sie Ihrer Theilnahme und Ihrem Wohlwollen zu empfehlen.

Schon seit langer Zeit blüheten in vielen Staaten *Europas* Gesellschaften für die Beförderung des mineralogischen Wissens, und der damit verbundenen Zweige. Nur *Russland*, obgleich so reich in seinen weiten Grenzen an unorganischen Naturprodukten, besaß noch keinen öffentlichen mineralogischen Verein. Zwar sammelten und wirkten einzelne Männer; aber es fehlte ihnen an einen belehrenden Vereinigungspunkt für den allgemeinen Austausch der Ideen; und bei dem isolirten Leben vieler Forscher in einem entfernten Theile des ausgedehnten Reiches, wurden nicht selten die Früchte vieler mühsamen Jahre des Sammelns und des stillen Arbeitens gänzlich verloren.

Je mehr sich die mineralogische Ausbeute und die Fortschritte in der Geologie und Geognosie in *Russland* verbreiteten, je mehr dieses auch im Auslande der Fall war, desto fühlbarer wurde das Bedürfnis eines Zentralpunktes.

Nachdem dreiunddreißig Liebhaber des mineralogischen Studiums und der mit demselben nahe verwandten Wissenschaften sich eine geraume Zeit hindurch privatim zu belehrenden Zusammenkünften in *St. Petersburg* vereinigt, auch schon bedeutende Sammlungen veranstaltet hatten, entschlossen sie sich des Kaisers Majestät um Erlaubnis zur Stif-

ung einer freien öffentlichen Gesellschaft zu errichten.

Des höchstseligen Monarchen allbekannte Liebe für die Beförderung jedes wahrhaft Nützlichen, vergönnte nicht nur sogleich diese Bitte, sondern geruhete auch im Jahre 1817 die Statuten der Kaiserlich-Russischen mineralogischen Gesellschaft zu bestätigen, und derselben, als Beweis vorzüglicher Huld, den Gebrauch des Insigels mit dem Kaiserlichen Wappen zu verleihen.

Dankbar muß ich hier zugleich des Begründers dieser Gesellschaft erwähnen. Den ersten Impuls dem befragten Vereine gab der, als Mathematiker und Mineralog bekannte, Dr. und Kaiserlich-Russische Staatsrath LORENZ PANSNER. Er ward, nach Allerhöchster Bestätigung der Gesellschaft, zum ersten Direktor ernannt, und der wirkliche Geheimerath Freiherr v. VIETINGHOFF zum Präsidenten. Beide bilden statutenmäßig nebst zwei Sekretären das Direktorium der Gesellschaft. Der erste Sekretär führt das Protokoll in den Sitzungen, und nebst dem Direktor die Korrespondenz, auch die Aufsicht über das Archiv; der zweite Sekretär besorgt den Empfang der Sendungen und die Aufsicht über die Sammlungen, so wie jene über die Bibliothek.

Herrn Dr. PANSNER riefen vor einigen Jahren Berufsgeschäfte von *St. Petersburg*. Seine Stelle bekleidet jetzt der Hr. Professor SEMENITZKY. Der ermüdeten Thätigkeit des Präsidenten Freiherrn

v. VIETINGHOFF setzte ein Schlagfluß gerade an dem Vorabende der Feier des Stiftungstages der Gesellschaft Grenzen. Jetzt ist Präsident derselben der **Hr. Graf v. STROGANOW**.

Die dreiunddreißig Stifter der Gesellschaft, so wie die nachherigen erwählten, und in *St. Petersburg* anwesenden wirklichen Mitglieder unterhielten mehrere Jahre hindurch diesen Verein aus eigenen persönlichen Mitteln und Darbringungen. Als aber die Vergrößerung der Gesellschaft und ihres Wirkungskreises auch größeren Kostenaufwand erforderlich machte, und Sr. Majestät der höchstselige Kaiser **ALEXANDER I.** Sich von dem nützlichen Erfolge der Allerhöchst bestätigten Gesellschaft überzeugte, geruhete Derselbe ihr einen jährlichen Fond allergnädigst zu verleihen, damit dasjenige, was die Anstrengungen einzelner Stifter und Mitglieder auf dem Altar des Vaterlandes dargebracht, demselben auch fortdauernd erhalten werden könne.

Auch Sr. Majestät, der jetzt regierende Kaiser, geruheten sogleich beim Antritte Höchst Ihrer Regierung der Gesellschaft durch eine gleiche Verleihung eines neuen Fonds allergnädigst zu beweisen, wie huldvoll der Monarch geneigt ist, die Bemühungen um Erweiterung der Wissenschaften aufzumuntern.

Durch solche Allerhöchste Gnade ward denn auch die Gesellschaft unter andern in die Möglichkeit versetzt, die Herausgabe ihrer Abhandlungen zu veranstalten.

Indem ich die Ehre habe Ihnen dieses mitzuthemen, ist man mit dem Drucke derselben beschäftigt.

Sie erscheinen in Russischer und in Deutscher Sprache; letzteres, weil den Allerhöchst bestätigten Statuten gemäß Journal und Protokoll in den Sitzungen in Deutscher Sprache geführt werden; die Russische Ausgabe ist für das Publikum des Vaterlandes bestimmt.

Da aber überhaupt in *Russland*, und besonders in der Hauptstadt, aufser der Russischen, auch noch so vielen andern lebenden Sprachen gehuldigt wird, so ist jedem Mitgliede des Inn- und Auslandes gestattet, seine Abhandlungen in beliebiger Sprache abzufassen.

Dieser Umstand erfordert aber bei Herausgabe der Schriften viele Zeit für die Uebersetzungen, und natürlich entstand daraus die bisherige Zögerung in der Herausgabe der Abhandlungen.

Die Russischen Original-Abhandlungen erscheinen übersezt in der Deutschen Ausgabe der Schriften, und gleichfalls die Original-Abhandlungen im Deutschen und in andern Sprachen, übersezt in der Russischen Ausgabe, um auf diese Weise das Allgemein-Nützliche zu erweitern.

Eine Aufzählung aller vorhandenen Abhandlungen gestattet hier die Zeit nicht. Nur, um die hochverehrte Versammlung einigermaßen von dem Wirken des mineralogischen Vereins in Kenntniß zu

sezzen, sey es mir vergönnt, den Inhalt einiger Abhandlungen aus der grossen Anzahl auszuheben.

1. Markscheiders **LAWROW**, Beschreibung der Bogoslawskischen Bergwerke.

2. Materialien zur Beschreibung des *St. Petersburger Gouvernements* von Dr. **PANSNER**, **PAUL PRIZOW** und andern Mitgliedern.

3. **ZETRAEUS** über die Kolywanschen Hüttenwerke.

4. Graf **RASUMOWSKY**, *Essai de géologie chimique*.

5. **PANSNER**, Beschreibung eines neuen von ihm in *Nertschink* gefundenen Minerals (Jaspis-ähnliches Arsenikeisen).

6. **ROGOSINSKY**, Verzeichniss der Mineralien des *Schlangenberges*.

7. **PANSNER** und Graf **RASUMOWSKY** über den labradorischen Feldspath in *Ingermannland*.

8. Oberhergrath **SELB** über die praktischen Vortheile der Vermischung von Schiespulver mit Sägespännen beim Sprengen des Gesteines.

9. Graf **RASUMOWSKY**, *Observations sur l'Aimant, et particulièrement sur plusieurs nouvelles manières de stimuler les forces magnétiques*.

10. Ober-Hüttenverwalter **SOKOLOW**, topographisch-mineralogische Beschreibung der Insel *Pargas* in *Finland*, besonders in Hinsicht der dortigen Steinbrüche.

11. Baron **VIETINGHOFF** über den Berg *Béshtar* am *Kaukasus*.

12. Ober-Hüttenverwalter ISCHEBAEWSKY über
 len Graphit in *Finland*, mit Bleistift-Proben und
 Schmelztiegel aus demselben.

13. Graf RASUMOWSKY, *Observations sur di-
 vers fossiles de la Russie et de la Finlande, le
 Steinheilite, le Pargasite, le Condrodite, le Sa-
 phyrolite, le Sable magnétique du Gouvernement
 d'Olonetz et de la Valamite.*

14. TSCHEBAJEWSKY über das in *Nertschink*
 entdeckte Zinn.

15. Graf THURN, Mittheilungen, das Verbren-
 nen der Körper im luftleeren Raume unter der Luft-
 pumpe betreffend.

16. Graf MANTEUFFEL über die Gallerte im See
Serg-Jerw, aus bituminösen Stoffen bestehend.

17. Graf RASUMOWSKY, *Notice sur les lacs de
 la Russie septentrionale.*

Derselbe über den Saphir.

18. Lieutenant BAUMER, Notizzen über die
Moldau und über *Podolien*.

19. Berghauptmann FOULLON über das Schmel-
 zen des Eisens im Olonetzischen Gouvernement.

20. Schichtmeister MENTSCHENIN über die Fort-
 schritte der Mineralogie im achtzehnten Jahrhundert.

21. Markscheider SCHANGIN, physiko - geogra-
 phische Beschreibung des Landes der Kirgisen mitt-
 lerer Horde.

22. Professor SEMENITZKI über seine Versuche
 des Schmelzens mit Wasser- und Sauerstoffgas, bei
 Anwendung der CLARK'schen Maschine.

23. Oberst v. RESIMONT, *Notice sur la question: peut on attribuer à la diminution des glaces polaires la température inaccoutumée des l'atmosphère.*

24. General MENSCH über den in Finland im Jahre 1816 gefallenen Meteorstein.

25. Dr. GARLIEB über Island.

26. HORNER - FOX - STRANGWAYS, Beiträge zur geologischen Beschreibung des St. Petersburger Gouvernements, mit Durchschnitts-Karten.

27. Professor ARSENIOW, Beschreibung des Olenetzischen Berg- und Hüttenwesens.

28. Dr. SCHARFFER, topographische Beschreibung der Sandwich - Insel, Attouway oder Vaymea.

29. Professor KORSALEWSKY, mineralogische Beschreibung der Gegend um Kamenez-Podolsk.

30. HORNER - FOX - STRANGWAYS, *strata des environs de St. Petersbourg en ordre de position géologique.*

31. General Graf MAISTRE, *Observations sur le granite des environs de St. Petersbourg*

Dessen *Memoire sur quelques nouvelles combinaisons de l'acide prussique.*

32. Apotheker HELM über die Steinkohlen im Permschen Gouvernement.

33. Berg-Kommissär JASCHE in Stollberg über das Manganerz.

34. Dr. PANSNER über die Versteinerungen bei Zarskoe Selo.

35. HEINZIUS, Versuch einer Oryktographie vom Silber und dessen Erzen im Königreiche *Sachsen*.

36. Hofrath KEFERSTEIN in *Halle*, Resultate aus Reise-Bemerkungen während seiner Wanderschaft in die Basalt-Gebirge des westlichen *Deutschlands*.

37. Dr. J. F. WEISSE über die verglasten Burgen in *Schottland*.

38. JAKOWLEW, mineralogische Bemerkungen über die Gegend des *Baikals*.

39. Berg-Inspektor SVIMONOW über Steinkohlen.

40. An die Gesellschaft eingesandte, und durch den zweiten Sekretär derselben, Hrn. Rath v. WÖRTH, mitgetheilte Beschreibung der Gurjinskisch-Bankowskischen Gruben der Bogoslawskischen Bergwerke im Permischen Gouvernement Werchoturksischem Kreise.

41. Graf MAISTRE, *sur les oxides rouges d'or*.

42. ANASTASJEW's Nachricht über den im Volhynischen Gouvernement gefallenen Meteorstein 47 $\frac{1}{2}$ Pfund schwer.

43. Dr. WEISSE über das *Black lead*.

44. Schichtmeister LUBARSKY, mineralogische Bemerkungen über den *Ural*.

45. Dr. MERKEL aus *Zarskoe Selo*, über die dasigen Trilobiten.

46. Markscheider SCHANGIN, historische Nachricht über den Diopas, nebst Beschreibung seiner Fundorte.

47. Eingesandte mineralogische Nachrichten über *Bessarabien*.

48. Minister-Resident v. STRUVE in Hamburg, Notiz über den Wodankies von *Topschau* in *Ungarn*. Derselbe über den *Euklas* in *Brasilien*.

49. Stabschirurgus STEIN über *Neu-Holland*. Derselbe über den Erfolg der Expedition um die Welt.

50. Dr. EICHWALD über die ausgegrabenen Thiere der Vorwelt.

51. KÜPPEN, Verzeichniß und Nachricht von den bekanntesten Höhlen auf unserer Erde.

52. LUBARSKY, historische Nachricht über die Entdeckung des *Diopas* und kurze Beschreibung des Fundortes.

53. Graf SOLTÜKOW, *Compte rendu d'une experience qu'a faite Mr. WLASSOW a St. Petersburg avec l'application que ce savant en a fait aux procedés de la nature dans la formation des différentes couches et des sels que la terre nous présente tant à la surface, qu'à une certaine profondeur.*

54. LONGMIRE über die bei *Tula* entdeckte Walker-Erde.

Desselben geognostische Beschreibung der Steinkohlen-Formazion im *Tulaischen Gouvernement*.

55. Ober-Berghauptmann KOWANKA, Mittheilung der eingesandten Abhandlung: über die Insel *Hochland*.

56. Kollegien-Assessor LAWROW, Beschreibung des *Motowilichinskischen Bergwerkes*.

57. Stabschirurgus Dr. STEIN über die *Korallen-Inseln* überhaupt, und insbesondere über die

1. Jahre 1820 neu entdeckten Korallen-Insel-Gruppen, »Gruppen der guten Ansicht.«

Dessen Abhandlung von den Aleutischen Inseln überhaupt, insbesondere über die Insel *Unalaschka* und die feuerspeienden Berge *Alexandrowskoja* *Popka*, deren Gipfel er zuerst 1820 bestieg.

58. Akademiker PANDER, Nachrichten über seine Reise von *Orenburg* in die *Bucharei*, in mineralogischer Hinsicht.

59. LUBARSKY, chemische Untersuchungen des Salina von *Katharinenburg* gesandt.

60. Dr. KUPFER, *Memoires sur une varieté nouvelle de la chaux carbonatée decouverte à Slawuske dans le Gouvernement d'Orenbourg.*

61. Dr. STEIN, Abhandlung über die Frage: und die Aleutischen Inseln Produkte unterirdischen Feuers, der Flözzeit oder der Vorzeit?

62. Graf MAISTRE, *Mémoire sur le Feldspath valin.*

63. Des zweiten Sekretärs der mineralogischen Gesellschaft, Rath v. WÖRTH: Notiz über ein in Ungarn entdecktes Mineral.

64. Stabschirurgus Dr. STEIN über den vereinlichen vulkanischen Ursprung der *New Shetlands*-Inseln und mehrerer anderer arktischer und Polar-Länder.

65. Rath v. Wörth über die Gegend um *Pawwek* in geognostischer und oryktognostischer Hinsicht, und über von ihm entdeckten Bleiglanz im sibirischen *Popowa* und Brandschiefer, zur Oelmale-

rei und als Zeichenstifte brauchbar, so wie über die zuerst von ihm bei *Pawlowek* gefundenen Trilobiten.

66. Kollegienrath *KALIBIN* über einen 1400 Pfund schweren Berg-Krystall vom *Ural*.

67. Professor *RASK* aus *Kopenhagen*, über die Ethnographie und Kenntniß der Mineralien im Norden, die früheste Vorzeit betreffend.

Geneigen Sie indessen, meine Herrn, wenn die Schriften der Gesellschaft erscheinen werden, sie mit der Berücksichtigung gütigst aufzunehmen, daß bei so weiter Entfernung vom höheren und neueren Wissen, Manches, was Ihnen vielleicht in jenen Schriften mangelhaft erscheinen dürfte, Entschuldigung verdient; keine Entschuldigung würde aber die Gesellschaft für sich haben, wenn sie aus zu großer Besorgniß, Ihnen, verehrte Herrn, und dem übrigen gelehrten Publikum, ganz und gar die Bekanntmachung desjenigen vorenthielte, was in *Russlands* entfernten Provinzen Wissenswürdiges vorkommt.

U e b e r
d e n G r a n a t o i d ,

ein noch unbeschriebenes grünes Kiesel-Fossil
aus dem Ziller-Thale in Tyrol.)

V o n

Herrn S. J. ST. BECKMANN in Göttingen.

Dieſs Mineral habe ich von einem Tyroler Mineralien-Händler erhalten, ohne nähere Angabe über das Vorkommen deſſelben. Wegen der Aehnlichkeit, die dieſs noch unbestimmte Fossil mit dem grünen dichten Granate (Allochroit) von *Wurliz* * hat, bringe ich dafür den Namen: **Granatoid** in Vorschlag.

* Dieser Allochroit ist beschrieben und analysirt von FICINUS. (Schriften der Dresdner Gesellschaft für die Mineralogie; I. B., S. 281.)

Es ist amorphisch; die Farbe blaulichgrün ins Spangrüne, an einigen Stellen grünlichgrau; nach den Absonderungsflächen mit feinen, etwas gebogenen weissen Linien durchzogen; der Bruch ist nach einer Richtung uneben, nach einer andern ziemlich grobsplitterig, die Splitter weisslichgrün. Es ist schwer zersprengbar, wie der dichte Feldstein (*Haelleslinta*). Die homogenen Bruchstücke sind ziemlich scharfkantig, und zeigen eine Tendenz zur rhombischen Absonderung.

Es ist matt und ohne Glanz, undurchsichtig, nur an den Kanten durchscheinend; der Strich ist schwach grünlichweiss, das Pulver schneeweiss.

Die Härte = 5,5 nach Mous, es ritzt das Fensterglas stark, wird von der Feile nur schwach angegriffen und gibt am Stahle Funken.

Die Eigenschwere bei 18° R. = 3,4726. Vor dem Löthrohre in der Platinzange in dünnen Splittern an den scharfen Kanten für sich zu einem grünlichen, fast durchsichtigen Glase schmelzend.

Im Boraxglase löst es sich nur zum Theil unvollkommen auf, und gibt der Kugel eine lichte-grüne Farbe, welche bei dem Erkalten wieder verschwindet; gepulvert ist es in Schwefelsäure für sich zum Theil lösbar; die Soluzion reagirt mit Galläpfel-Tinktur auf Eisen. Bei dem Erhitzen des Pulvers in einer Glasröhre färbte sich das *Curcuma*-Papier braunlich, welche Farbe aber bei dem Zutritte der atmosphärischen Luft wieder verschwand; das Pulver verlor dabei nur 0,002 am Gewichte.

Be-

Begleiter: röthlicher Fettquarz, auch ist das Fossil an einigen Absonderungsflächen mit einem erdigen Anfluge überzogen, welcher als ausgeschiedene, etwas Eisen-haltige, Kieselerde erscheint.

Die unter der Leitung des Hrn. Dr. SPRENGEL selbst vorgenommene chemische Analyse dieses Minerals, gab folgendes Resultat.

Kieselerde	.	.	.	39,10.
Kalkerde	.	.	.	30,45.
Alaunerde	.	.	.	15,40.
Talkerde	.	.	.	5,40.
Eisen - Oxydul	.	.	.	7,60.
Mangan - Oxydul	.	.	.	2,05.
Ammonium, eine Spur.				

100,00.

daß das Fossil mit kohlensaurem Natron aufgeschlossen worden, so konnte der etwaige Natron - Gehalt nicht gefunden werden, welcher gleichwohl nur sehr unbedeutend seyn dürfte, indem sich sonst ein merkbarer Verlust bei der Analyse hätte ergeben müßte.

U e b e r
eine Formazion meerischer
Ablagerungen
neueren Ursprunges
als die terziären Gebilde des *Seine*-
Beckens,
mit vorangeschickten Bemerkungen
über
das Gleichzeitige terziärer Becken.
V o n
Herrn J. DESNOYERS.

(*Annales des sciences naturelles* ; Vol. XVI, p. 171.)

Die sorgsame Untersuchung des terziären Gebietes im Becken der *Loire*, zwischen der *Sologne* und dem Meere, hatte seit einigen Jahren bei mir die Ueberzeugung herbeigeführt, dafs dasselbe nicht nur weit neuer sey, als die Pariser Grobkalk-Formazion, sondern dafs es auch dem auf den Gyps folgenden marinischen Gebilde im Alter nachstehe. Ich

legte meine Ansicht auszugewisse in einer Abhandlung über die terziären Gebiete im *Cotentin* dar, und schloß gleich damals, gestützt auf eine genaue Vergleichung von Versteinerungen und Felsarten: daß in Theil jener Gebiete im *Cotentin*, die der *Loire*, ein großer Theil der *Rhone*-gebilde, der obere Sand der Subapenninischen Hügel, manche Kalksteine *Siciliens*, *Oesterreichs* und *Ungarns*, mit dem *Crag* englischer Geognosten, die neuesten terziären Formationen ausmachten¹⁾.

Neuere Beobachtungen, theils in dem nämlichen, theils in analogen Becken angestellt, haben mich davon überzeugt, daß jene Ablagerungen einer eigenhümlichen Zeitscheide angehören, einer großen, in *Europa* sehr verbreiteten Formation, welche indessen bis jezt nicht bezeichnet und kaum gekannt ist.

Eines der gewöhnlichen Merkmale dieser Formation ist, daß sie die Gebeine großer Säugethiere enthält; nur schreibt eine heutiges Tages in der Geognosie ziemlich allgemein verbreitete Meinung den Untergang solcher Geschöpfe, des Elephanten, Mastodonten, Rhinoceros, Hippopotamus u. s. w., einem heftigen Meeres-Einbruche zu, und läßt ihre Leberbleibsel durch die nämliche Katastrophe in den Schichten alter Alluvionen begraben werden. Bei

¹⁾ *Mém. de la Soc. d'hist. nat. de Paris*; T. II, 1825, p. 288.

verschiedenen Gelegenheiten hat CUVIER in seinen *Recherches sur les ossements fossiles* die wichtige Thatsache ihres Gemengtseyns mit marinischen Körpern bezeichnet, er hat daraus jene Schlussfolge abgeleitet, indem er die Natur der Ueberschwemmung charakterisirte. Es ist dieses auch eines der vorzüglichsten Ergebnisse in BUCKLAND's Werke *reliquiae diluvianae*, obwohl man bei ihm nur ein Beispiel eines solchen Beisammenseyns findet ¹⁾.

Früher schon hatten PALLAS ²⁾, DELUC ³⁾, FORTIS ⁴⁾, LAMÉTHIERIE ⁵⁾, PINI ⁶⁾, BREISLAK ⁷⁾, COR-

¹⁾ P. 227. Die Anmerkung über den Crag.

²⁾ *Obs. sur la formation des montagnes*; T. IX. — *Supplément de ses voyages*; p. 157. — *Nov. Comment. Soc. Petrepol.*; T. XIII, p. 43 ect.; T. XVII, p. 576 ect. — *De reliq. animal. exot.*

³⁾ *Journ. de Phys.*; Vol. XXXVIII, p. 271. — *Lettres à Blumenbach*; p. 214. (A. DELUC hat alle Beobachtungen und Ansichten seines Oheims zusammengestellt in *Bibl. univers.*, Février, 1822; T. XIX, p. 118.)

⁴⁾ *Mém. sur l'hist. nat. de l'Italie*, 1802; T. II, p. 284 ect. (In dieser Abhandlung bestreitet der Verf. die sonderbare Hypothese von LEIBNIZ: daß die Urthier der ältesten fossilen Elephanten, jene die in mariniſchen Schichten vorkommen, wohl zuerst im Meere gelebt haben könnten.)

⁵⁾ *Leçons de géologie*; T. III, p. 39.

⁶⁾ *Sugli animali fossili*; T. XII. *Mem. della Soc. Ital.*; 1805, p. 22 ect.

⁷⁾ *Introd. à la géol.*; p. 373 et 416. *Instit. géol. édit. fr.*; T. II, p. 120, 393, 510.

ESI¹⁾, BROCCHI²⁾, TOWNSEND³⁾, BRANDE⁴⁾ und andere Geognosten hatten die nämlichen im NO. von Europa und Italien beobachtet, um verschiedene Theorien der Erde darauf zu gründen. Einige nahmen Einbrüche des Meeres oder Meeres-Strömungen an, welche die thierischen Gebeine fortgeführt oder überdeckt hätten, Andere sprachen vom Einsinken von Eilanden und von ganzen Kontinenten, noch Andere endlich wendeten sich der einfachsten Meinung zu, indem sie auch die Fluthen von Strömen benutzten, um die Reste von Landthieren dem Meere zuzuführen zu lassen. — Die Beobachtungen, jene Lagerungsweise betreffend, haben eine solche Bedeutung erlangt, daß man die Erscheinung, gleichviel, welche Erklärung gewählt worden, nicht mehr für zufällig halten kann.

Allein ist eine Thatsache von so hoher Bedeutung nach allen Grundsätzen positiven geognostisch-geologischen Wissens erforscht worden? Wie viele interessante, meist noch zu beantwortende Thatsachen bietet sie dar? Gehören die Gebeine, von denen die Rede, welche man in meerischen Ablagerungen und in Alluvial-Schichten begraben findet, nicht demungeachtet einem und demselben Zeitraume an?

¹⁾ *Saggi geol.*, 1819, p. 82 *ect.*

²⁾ *Conch. subap.*; T. I, p. 195.

³⁾ *Caract. of Moses.*

⁴⁾ *Outl. of geol.*, p. 114.

Bezeichnen sie eine von der Paläotherischen Periode deutlich unterscheidbare, oder sind sie Stellvertreter derselben in manchen Becken? Sind die sie mitunter begleitenden meerischen Körper derselben gleichzeitig, oder stammen dieselben aus früher vorhandenen gewesenen Gebieten ab? Deuten sie auf eine eigenthümliche Organisations, mehr oder weniger abweichend von jener, die älteren Gebieten eigen gewesen? Bilden dieselben, gleichsam als Mittelglieder, einen Uebergang aus der alten Natur in die Natur heutiger Zeit? Liefern sie den Beweis, daß der Diluvial-Grus Ergebniss eines meerischen Einbruchs sey?

Lassen, von einer andern Seite, die Absätze aus diesem Meere unter ihnen gemeinsame Merkmale wahrnehmen? Zeugen sie für eine stürmische Zeitscheide, für eine allgemeine, aber schnell vorübergegangene Fluth, während deren keine regelrechten Ablagerungen entstehen konnten, wo die marinen Körper ganz ohne Ordnung zerstreut worden? Oder erkennt man solche Ablagerungen als gewissen Gesetzen und Umständen untergeordnet, die überall Aehnlichkeiten wahrnehmen lassen? Machen sie blos örtliche isolirte Absätze, oder werden dieselben in vielen Landstrichen wieder getroffen, und erscheinen sie überall als identische und gleichzeitige?

Mit einem Worte: Erkennt man in dem meerischen Gebilde, die Gebeine großer Säugethiere umschliessend, eine ebenso selbstständige, ebenso deutliche Forma-

ion, als die übrigen, bis dahin in der Geognosie angenommenen, es sind; eine Formazion, neuer als alle terziären Gebiete, charakterisirt durch ihre Lagerungs-Beziehungen, durch die Beschaffenheit von Felsarten und Versteinerungen, so wie durch das Beständige ihrer Merkmale in einem grossen Theile von Europa?

Diese ist die Aufgabe, welche zu lösen ich versuchen will, indem jene Gebiete sowohl an und für sich, als isolirte Formazionen, wie auch in ihren Beziehungen mit andern terziären oder noch neueren Gebieten betrachtet werden sollen; dabei will ich übrigens keineswegs behaupten, dafs es mir gelingen werde, alle gestellten Fragen zu beantworten. Wir wollen sodann untersuchen, ob die Formazion einer durch andere geologische Phänomene bezeichneten Periode angehöre. Man weifs, dafs die Gebeine grosser Säugethiere sich am gewöhnlichsten im oberen lockeren Boden ohne Meeres-Muscheln finden, dafs dieselben im Gegentheile häufig von Fluß-Muscheln begleitet werden ¹⁾. Es ist das Ergebnifs zahlloser, durch CUVIER gesammelter Beobachtungen über die Lagerungsweise von Resten der Elephanten und anderer grosser Säugethiere, welches diese als fast ausschliesslich bezeichnend für das alte aufge-

¹⁾ CUVIER, *Oss. foss.* I, 201; II, 225.

schwemmte Land hat ansehen lassen; darauf gründen sich die Benennungen *alluvial* oder, nach BUCKLAND, *diluvial*, weil man jene Ueberreste sowohl als die Gebiete selbst bezeichnet.

Allgemeiner Rückblick auf die terziären Gebiete.

Ich verkenne nicht, daß es vielleicht gerade in diesem Augenblicke besonders mißlich ist, über das relative Alter der Gebiete dieser großen Periode entscheiden zu wollen. So lange man sich darauf beschränkte in ihnen zwei Meeres-Formationen zu erkennen, welche mit zwei Süßwasser-Formationen wechselten, so ließen sich leichter der einen oder der andern die neuerdings beobachteten Gebiete näher bringen. So wurde die wichtige Entdeckung der Hrn. CUVIER und BRONGNIART im *Seine*-Becken durch Hrn. BRONGNIART selbst glücklich angewendet auf viele Ablagerungen in *Frankreich* und in andern Gegenden; durch Hrn. PRÉVOST auf das Becken von *Wien* und auf die Subapenninischen Hügel; durch Englische Gebirgsforscher auf die Becken ihres heimatlichen Landes; durch die Hrn. BEUDANT, BOIS, STUDER u. A. auf die terziären Gebiete von *Ungarn*, *Deutschland*, von der *Schweiz* u. s. w.

Allein bald nahm man wahr, daß statt eines zwei- oder dreimaligen Wechsels zwischen den Absätzen verschiedenartiger Wasser, man solche Phänomene in einem und demselben Becken zu sechs

und acht Malen sich wiederholen sahe, womit Differenzen in Niveau und Mächtigkeit verbunden waren, nach dem Ungleichen der Becken. Die Absätze standen in so innigem gegenseitigem Verbande, sie wechselten bei so geringer Stärke, daß man für jeden derselben unmöglich Statt gehabtes Vorschreiten und Zurückziehen des Meeres annehmen konnte. Obwohl solche Wechsel-Erscheinungen nicht dieselbe Entwicklung zeigten, wie die ausschließlichen Süßwasser-Gebilde, und sie, in manchen Fällen, davon wohl unterscheidbar waren, so blieb es dennoch schwierig, die möglichen Grenzen für ihre Mächtigkeit und die ihnen eigenthümlichen Merkmale aufzufassen ¹⁾).

Man hat sich sodann andern Theorien zugewendet, um solche neue Thatsachen zu erklären, und jene der Fluß-Strömungen, welche, aus verschiedenen Quellen abstammend, die Absätze unterhalb der Wasser eines einzigen Meeres hinführten, schienen

¹⁾ BRONGNIART wird in seinem *Tableau général des terrains* diese Beziehungen näher beleuchten. Die Unterscheidung im Meere und außerhalb des Meeres gebildeter Süßwasser-Gebiete ist von höchster Wichtigkeit. PRÉVOST (Anmerkung 5, zu seinen *Mém. sur la submersion des continents*) hat gleichfalls darauf hingedeutet, wie man nicht unterlassen dürfte, die Süßwasser-Gebilde von verschiedenem Ursprunge zu unterscheiden.

am meisten Beifall zu finden. Wenigstens wurde diese höchst naturgemäße Erklärung, von PRÉVOST in Beziehung auf das Becken der Seine mit Gründen entwickelt, die ihr so viel Wahrhaftiges geben ¹⁾, durch einige Geognosten benutzt, um die Erscheinungen in andern Becken darnach zu deuten, namentlich von den Hrn. BOUÉ, MARCEL DE SERRES und TOURNAL für das südwestliche und südliche Frankreich. Man ist selbst in ihrer Anwendung so weit gegangen, wie dieses auch in Hinsicht des Zusammenhanges und des Beständigen einer jeden der terziären Formationen der Fall gewesen.

Man hegte seit langer Zeit, sogar früher als ein sorgsames und spezielles Studium der Gebiete dieses Zeitraumes eingetreten, die Vermuthung, daß der Einfluß örtlicher Ursachen mächtiger gewesen seye, als in jeder andern Epoche. FÉRUSSAC vertheidigte bei mehreren Gelegenheiten ²⁾ diese Lehre und jene der Aufeinanderfolge der Gebiete ohne Kataklysmen mit vieler Wärme.

Können uns indessen diese Entdeckungen und diese neuen Theorien dahin führen, daß wir alle

¹⁾ *Bull. de la Soc. phil.*; 1825, Mai et Juin, et 1826, Janvier.

²⁾ *Monographie des Melanopsides: Mém. de la Soc. d'hist. nat. de Paris*; T. I, p. 145. — *Art. Géographie des Mollusques du Dictionnaire class. d'hist. nat.*: T. VII, p. 267. — Verschiedene Artikel im *Bullet. des Sc. nat.*

ziären Gebiete, mit Ausnahme der jüngsten Süßwasser-Formazion, als parallele betrachten, als mit und ohne Unterbrechung abgesetzt unter den Wassern eines und desselben Meeres, ohne daß sie weitere Differenzen zeigen, als jene, welche durch die Gestalt der Becken bedingt worden, und die Natur der Zuströmungen, die in jeder wandelbar seyn konnte? Eine schwierige Annahme gegen die Meinung derjenigen Geologen, welche geneigt sind, nach der Kreide, und für sämtliche Becken nur eine, mit ihren Strömungen verbundene, Meeres-Periode zu gestatten, auf die eine Kontinental-Süßwasser-Periode gefolgt seyn soll ¹⁾.

¹⁾ MARCEL DE SERRES, *sur la simultanéité de formation des terrains tertiaires* (Bullet. des Sc. nat.; Juin, 1828). — *Mém. sur la constit. géognostique du bassin des environs de Narbonne*, par JOURNAL fils (Ann. des Sc. nat.; Vol. XV, p. 19). — BOUÉ hat seit mehreren Jahren gleichfalls die Ansicht ausgesprochen, daß eine Meeres-Periode eingetreten seyn könne, auf welche nur eine Süßwasser-Periode gefolgt sey. PRÉVOST war in seinen Theorien des Seine-Beckens nicht so weit gegangen, indem er es nicht für unmöglich erachtete, daß meerische Becken, im N. und S. des Pariser Beckens gelegen, noch während dem Entstehen der Süßwasser-Quarze (Meulières) fortdauernd erfüllt worden seyen.

Weit entfernt, den großen Einfluß dieser verschiedenen Ursachen in Abrede zu stellen, und ohne zu verkennen, daß der häufige Wechsel von Meeres- und Süßwasser-Ablagerungen in einem und demselben Becken meist nur durch die Lehre von Zuströmungen (*théorie des affluens*) erklärt werden kann, habe ich selbst, durch Entdeckung der Süßwasser-Braunkohlen (*Lignites fluviatiles*) zu *Vaugirard* in der Mitte der Pariser Grobkalk-Ablagerungen, jener Meinung einen sehr sprechenden Beweis verschafft ¹⁾.

Ich erachte es übrigens keineswegs für zweifelhaft, daß sehr verschiedenartige terziäre Ablagerungen meerische und solche, die von Fluß- oder von Landsee-Wässern herkommen, einander vertreten

¹⁾ *Bullet. de la Soc. philom.; Juillet, 1823.* — Wenn ich gleich Anfangs die Thatsachen nicht nach ihrer ganzen Wichtigkeit hervorhob, so geschah dieß in der Hoffnung, sie mehr allgemein zu machen. Seitdem habe ich allerdings im *Seine*-Becken wieder zahlreiche Spuren davon aufgefunden. *Prévost* und ich, die wir in solcher Absicht die großen Braunkohlen-Ablagerungen im N. von *Paris* untersuchten, wurden der Meinung, daß die meisten unter ihnen einer bei weitem neueren Epoche angehörten, als der plastische Thon, und daß sie den Braunkohlen von *Vaugirard*, so wie den obern Braunkohlen auf dem Eilande *Wight*, vergleichbar seyen.

önnen, d. h. Aequivalente seyn, daßs sie während der nämlichen Periode, gleichsam in demselben Augenblicke entstanden. So erscheint mir beinahe die Gesammtheit in dem terziären Gebiete der *Seine* als gleichzeitig mit den grossen Ablagerungen von Sand, Sandstein, Thon mit Feuerstein-Einschlüssen und von der Kreide-Brekzie mit Süßwasser-Bindemitteln, welche die Oberfläche der Kreide in der Runde jenes Beckens, besonders gegen W. überdecken. Ich glaube, wie es sehr naturgemäßs sey, die meisten Landsee-Absätze auf den Gehängen des grossen Central-Plateaus von *Frankreich*, zwischen dem alten Meeres-Ufer und dem ursprünglich bewohnbaren Boden, als von gleichem Alter mit einem Theile der marinischen Gebiete über dem Fusse des nämlichen Plateaus niedergelegt zu betrachten. Ohne Zweifel haben zwischen vielen gleichzeitigen Becken eine Menge ähnlicher Aequivalente statt, welche durch Verschiedenheit des Flüssigen, oder durch andere vorherrschende lokale Umstände erzeugt wurden; und solche Aequivalente befinden sich alsdann weit mehr im Verbande, wie in den vereinzelter Systemen.

Hat man nun alle terziäre Becken als von gleichzeitiger Entstehung zu betrachten? Es handelt sich nicht bloß um die Gebiete, sondern um die Becken, und man vermag alle Schlussfolgen zu ahnen, welche daraus abgeleitet werden können. Sollten nicht im Gegentheile mehrere grofse Aenderungen in ihren gegenseitigen Be-

ziehungen eingetreten seyn? Dürften einige, wie z. B. während des Entstehens der sekundären Gebiete, nicht bereits für die Wasser und für ihre Absätze zugänglich geworden seyn?

Diese Frage scheint mir die Beachtung der Geologen nicht in dem Grade angeregt zu haben, wie sie es verdient. Ich bin überzeugt, daß das sukzessive Daseyn der Becken auf die terziären Gebiete eine nicht minder große Wirkung hat üben können, als die Gestalt und die Vereinzelung der Becken, die Beziehungen aus der Gegenwart fossiler thierischer Reste ableitbar, die Verschiedenartigkeit der Zuströmungen, das allmähliche Sinken der Meere oder ihr plötzlicher Rückzug, und zumal ihre Rückkehr in Gegenden, welche dieselben bereits verlassen hatten. Das sukzessive Daseyn der Becken dürfte wesentliche Vortheile bei Untersuchung der letzten Frage gewähren, mit welcher sich neuerdings Prévost beschäftigte ¹⁾.

Diese mannichfachen Ursachen konnten abwechseln je nach den Becken und nach den Zeiträumen, einige dürften einzeln gewirkt haben, andere mehr gemeinsam; einige konnten lange Zeit hindurch und ohne Unterbrechung in denselben Becken thätig ge-

¹⁾ *Mém. de la Soc. d'hist. nat. de Paris; 1828, Vol. IV.*

resen seyn, während andere nur in allmählicher Folge und vereinzelt in jedem Becken wirksam waren. Alle verlangen besondere Beachtung.

Perioden terziärer Gebiete und Folge der Becken.

Die Abtheilung der terziären Gebiete nach grossen Perioden, dem sukzessiven Vorhandenseyn der Becken untergeordnet, dürfte einen nicht minder wichtigen Gesichtspunkt darbieten, als ihre Abtheilung nach isolirten gleichzeitigen Becken, oder ihre Scheidung in meerische und Süßwasser-Gebiete, welche als identisch in einem Becken wie in dem andern gelten. Vielleicht erachtet man eine solche Abtheilung für mehr hypothetisch und für schwieriger in der Anwendung, indem sie auf die Gesamtheit der Lagerungs-Merkmale, der Versteinerungen, der Natur der Felsarten, den geographischen Beziehungen derselben, so wie auf die Erforschung zweier gleichzeitigen Oberflächen, einer continentalen und einer submarinischen, begründet seyn muß, und keineswegs auf das eine oder das andere dieser Kriterien allein; aber ohne Zweifel würde sie zu nicht minder fruchtbaren Ergebnissen führen.

Es würde dies ein Studium der Oberfläche des Bodens voraussetzen, nach allen seinen Erzeugnissen und ihren Beziehungen, gleichviel ob derselbe sich während der verschiedenen Perioden unter dem

Meere, oder auferhalb desselben befunden ¹⁾. Einer jeden derselben würden in der That Kontinental-Becken und submarinische Becken zugehören, Süßwasser-Ablagerungen aus Seen oder Flüssen, isolirt

- ¹⁾ Die Erforschung der Kontinental-Oberflächen wird um desto mehr erleichtert, je neuer die Perioden sind: das Gegentheil hat in Absicht auf die untermeerischen Oberflächen Statt, von diesen sieht man aus den letzteren Zeiten nur schmale Küstenstreifen, indem alles Uebrige durch die stete Gegenwart der Meere in den Becken, welche dieselben bereits vordem einnahmen, bedeckt wird. Wenn die Kontinental-Ablagerungen aus den ältesten geologischen Perioden weniger kenntlich sind, so rührt solches ohne Zweifel von später eingetretenen Aenderungen her. Der wichtige Punkt ist zu erkennen, daß alle Kontinental-Ablagerungen, jene, die von Seen, von Quellen oder Flüssen abstammen, nicht neuer sind, als das letzte Sinken des Meeres, daß sie jedoch mit der ganzen Reihe submarinischer Gebiete, oder mit einer ihrer Perioden gleichzeitig seyn können. Die Schilderungen der Süßwasser-Becken in *Velay*, in *Auvergne*, in *Quercy*, in der *Provence*, verglichen mit jenen gewisser Meeres-Becken am Fusse des großen Plateaus, schien ein solches Resultat fast augenfällig darzuthun. — Die Annahme jener zwei gleichzeitigen Oberflächen für die ältesten terziären Gebiete ergab sich als nothwendige Folge aus der sinnreichen Theorie stufenweise abfallen-

irt oder untermengt mit meerischen Gebilden, unterhalb der Wasser in geringer oder gröfserer Tiefe entstanden. In einer jeden liefsen sich alle möglichen Verschiedenheiten von Absätzen erkennen, und ihr Gruppen-artiges Verbundenseyn müfste mehreren der bis jetzt nachgewisenen Formationen entsprechen; die unter sich am ähnlichsten önnnten oft in der chronologischen Folge die am meisten von einander entfernten seyn; allein auch das umgekehrte Verhältnifs wäre keineswegs unmöglich. Es würde hinsichtlich dieser Perioden der nämliche Fall eintreten, wie bei denen vor der Kreide; es würde sich damit verhalten, wie mit der gegenwärtigen Epoche, wo die verschiedenartigsten Erzeugnisse zu gleicher Zeit entstehen, sowohl in

der Seen (*lacs étagés*) von der *Auvergne* bis zum meerischen Becken von *Paris*, eine Theorie, welche OMALUS D'HALLOY (*Journal des Mines*; Juillet, 1812) zuerst entwickelte, die von allen Geognosten angenommen, und neuerdings von JOBERT und CROIZET (*Déscription des ossements fossiles d'Auvergne*; 1828) wieder zur Sprache gebracht wurde. Es ergab sich diese Schlufsfolge ebenfalls aus der Theorie der Strömungen; auch sucht PRÉVOST, indem er annimmt, dafs der Gyps und der Kieselkalk unterhalb des Meeres durch Wasser-Strömungen gebildet worden, ihren irdischen Ursprung (*origine terrestre*) gegen die *Vogesen* und die *Auvergne* hin.

den Meeren, als auf dem Festlande: jede dieser Perioden könnte demnach ihre besondern Becken haben.

Obwohl die Perioden regellos auf einander folgten, so würden sie dennoch einen unmerklichen und fortschreitenden gegenseitigen Uebergang darbieten, von der alten Natur zur gegenwärtigen, von den ältesten terziären Becken zu den Becken der Meere heutigen Tages. Sie würden unter sich ein mehr oder weniger enges Verband zeigen durch den Wechsel der Ablagerungen, indem das Entstehen derselben in jedem einzelnen Becken anhaltend gedauert hätte oder unterbrochen worden wäre, je nachdem ihr Werden früher oder später begonnen.

Sie konnten einander auf solche Art folgen, daß Perioden von langer Dauer zu mehreren Malen nach heftigen oder schneller vorübergehenden Zwischenräumen eintraten; einige dürften mehr allgemein gewesen seyn, andere nur örtliche oder sehr beschränkte, daraus müßte sich denn nothwendig das weniger oder mehr allgemein Verbreitete der Formationen einer jeden Periode zugehörig ergeben.

Da die Ursachen, durch welche jede dieser Perioden bestimmt worden, und der gegenseitige Beziehungs-Wechsel der Becken, nicht in allen Becken auf gleiche Weise gewirkt, so würde man in einigen die vollständige Reihe der Ablagerungen finden, während in andern nur verschiedene Glieder mit einander verbunden auftreten, und in noch andern diese oder jene gänzlich isolirt erscheinen.

Ein Becken könnte eine Folge von Ablagerungen enthalten, welche auf Strömungen hinweisen, auf eine Rückkehr des Meeres, oder auf ein allmähliches Abfallen der Wasser, und dieß selbst in gewisser Ordnung des Wechsels (Becken der *Seine*, der Insel *Wight* und der *Themse*), und nur dieses Uebereinstimmende in den Verhältnissen mit einem andern Becken gemein haben, wo die Erscheinungen später entstanden (Subapenninische Hügel, Schweizer - Thal, *Herault* - Becken).

Dieses Becken wäre um Vieles früher ein kontinentales geworden, als ein anderes, und die Meereswasser einer weit neueren Periode hätten nicht mehr dahin vordringen können, während dasselbe nur von Seewasser bedeckt geblieben, den Ueberbleibseln einer früheren Anwesenheit des Meeres; ein anderes Becken wäre schon gegen die mittlere Periode gänzlich erfüllt gewesen; noch andere Becken wären während der Dauer terziärer Formationen stets kontinentale gewesen; noch andere Becken hätten sich, eine längere oder kürzere Zeit hindurch, anhaltend unter den Meereswassern befunden, und wären erst gegen das Ende der letzten Periode davon frei geworden; andere Becken endlich würden erst in dem Augenblicke zugänglich geworden seyn, wo andere einen bewohnbaren Boden darboten.

Bedarf es der Anführung jener großen Becken, wo eine solche Theorie die unmittelbarste Anwendung findet? Der Becken von *Paris* und des Ei-

landes *Wight*, die mit See-Absätzen endigen; jene des mittleren und des westlichen *Frankreichs*, einiger kleinen Becken im *Jura*, in den *Apenninen* u. s. w., wohin die Meere nie vorgedrungen zu seyn scheinen; der Becken um *London*, in den *Niederlanden*, der *Gironde*, welche mit meerischen Ablagen endigen; der Becken der *Niederlande*, der *Loire*, des südlichen *Frankreichs* und des mittleren *Italiens*, in denen man nur die mittleren und die neuesten terziären Gebilde findet; endlich der Becken des nördlichen *Italiens*, welche blos die ältesten Formationen dieser Zeit aufzuweisen haben u. s. w.

Indem wir nach einigen allgemeinen Thatsachen uns umsehen, auf welche man diese neue Unterscheidung terziärer Gebiete stützen könnte, ergeben sich:

1. Die sehr gewöhnliche Abwesenheit der ersten terziären Gebiete auf den ältesten Oberflächen, wo man einige Spuren davon finden würde, wenn sie nicht ein zu hohes Niveau gehabt hätten, um den ersten Ablagerungen den Zudrang zu gestatten¹⁾; dagegen das Vorhandenseyn neuer Ablagerun-

¹⁾ Ich bin weit entfernt, eine übertriebene Anwendung dieses Motivs zu verlangen; ich betrachte im Gegentheile, mit andern Geognosten, als sehr wahrscheinlich, daß in dem alten Meere, wie in denen heutiger Zeit, nicht alle Oberflächen mit Ablagerungen bedeckt, und daß durch leicht zu würdigende Umstände, ei-

en auf demselben Boden, welcher seitdem den Wassern zugänglich geworden (*Loire*, südliches *Frankreich*, großes Schweizer-Thal, Subapenninische Hügel).

2. Die Einführung terziärer Ablagerungen in gewisse Thäler und ins Innere der großen Gebirgsketten, welche Ablagerungen nur in andern Thälern oder nämlichen oder nachbarlicher Ketten getroffen werden, obwohl in demselben Niveau (manche Thäler des *Jura* und der *Alpen Oesterreichs* verglichen mit den Schweizer-Thälern, mit den Apenninischen Thälern, mit dem *Rhone*- und *Herault*-Becken u. s. w.).

3. Die Beziehungen der neuesten terziären Ablagerungen mit dem gegenwärtigen Relief der Kontinente und mit gewissen Ufergrenzen, Beziehungen, welche die ältesten Ablagerungen nicht wahrnehmen lassen.

4. Der allmähliche Etagen-ähnliche Abfall einiger neueren terziären Becken nach den heutigen Meeres-Becken (*Loire*, *Rhône inférieure*, Becken der beiden *Apenninen*-Gehänge, *Sicilien* u. s. w.)¹⁾.

nige derselben erst später zugänglich wurden, ohne dass sie eine Niveau-Aenderung erlitten.

1) Diese wichtige Thatsache, welche ein allmähliches Sinken andeuten würde, verlöre an ihrem Werthe, wenn es sich durchgängig bestätigte, dass die großen Niveau-Unterschiede nur von Boden-Bewegungen herrührten, welche sie unmittelbar betroffen hätten.

5. Die häufige Isolirung und Unabhängigkeit gewisser Formationen (wie z. B. jener, mit welcher wir uns zunächst beschäftigen wollen), sowohl in Beziehung zu andern Formationen, als zu nachbarlichen Becken.

6. Ihre übergreifende Lagerung auf allen andern älteren Gebieten, selbst auf den mit ihnen in keinem Verbande stehenden terziären Formationen. Meerische Ablagerungen der *Loire* über dem neuesten Süßwasser-Gebilde; poröse Quarze, *Mendè-res*, in den Ausweitungen des oberen Pariser Sandsteines; grüner Mergel hin und wieder auf den wellenartigen Oberflächen des nämlichen Beckens; obere wagerechte terziäre Gebiete der Insel *Wight* in der Nähe der untern senkrechten terziären Gebiete Braunkohlen des *Soissonnais* und des *Laonnais* in Grobkalk - Thälern; gewisse meerische Ablagerungen des *Rhône*-Beckens in übergreifender Lagerung auf Süßwasser - Gebilden; die neueren terziären Gebiete von *Treviso* und *Bassano* in abweichender Lagerung mit den Kalk-Trapp-Gebieten (*terrain calcaréo-trappéens*) des *Vicentinischen* und *Ferrenesischen* auftretend ¹⁾ u. s. w.

¹⁾ Die übergreifende Lagerung, zwischen mehreren terziären Formationen wahrgenommen, würde einer der wichtigsten Stützpunkte meiner Ansicht über die Folge der Becken seyn; allein ich muß gestehen, daß die Thatsachen, selbst jene, welche ich angeführt habe,

7. Die Trümmer gewisser terziärer meerischer Süßwasser-Schichten, welche als Rollstücke in den terziären Gebilden vorkommen.

8. Die in Stockwerk-artigen Absätzen vorkommenden Spuren von Ufern in solchen Gebieten.

9. Die verschiedenen geologischen Niveaus der Schirmuscheln, angedeutet sowohl durch Durchbohrungen anstehender Gesteine, als durch Rollstücke von terziären Felsarten meerischer Abkunft, und von solchen, die als Absätze aus süßen Wassern stammen ¹⁾.

bei weitem nicht als unbestreitbar angesehen werden können. Die Verhältnisse auf dem Eilande *Wight* beweisen nicht augenfällig, daß das Senkrechte der alten terziären Schichten früheren Ursprunges sey, als die wagerechten Lagen. Ich habe dieses Becken untersucht, und es sind mir die nämlichen Zweifel geblieben, welche andere Gebirgsforscher hegen. Die Ueberlagerung bei *Aix* wurde durch MARCEL DE SERRES und durch ROZET untersucht; die Nachrichten, den Norden *Italiens* betreffend, verdanke ich der Mittheilung von BERTRAND-GESLIN, welcher in der Kürze die Resultate seiner zahlreichen Beobachtungen in jenem Lande bekannt machen wird.

¹⁾ Wenn diese Mollusken-Geschlechter in Wahrheit nur unterhalb wenig tiefer Wasser leben können, so würde ihre Gegenwart verschiedenes Sinken der Wasser andeuten. Die Meeres-Formazion, welche uns be-

10. Die gegenseitigen Verhältnisse einiger solcher Becken, deren meerische Oberfläche ganz neuerdings aus den Wassern hervorgetreten scheint, obwohl mit tieferem Niveau (*Suffolk, Loire, südliches Frankreich, Sicilien, große Becken des nordöstlichen Europas und des südwestlichen Asiens*), während die Oberfläche anderer Becken nach dem Rückzuge des Meeres, welches dieselben in früherer Zeit erfüllte, zu Seebecken (*surface lacustre*) werden konnten.

11. Die Thatsachen, welche das gleichzeitige Vorhandenseyn von Seen und Meeren in der nämlichen Periode darthun, und in den folgenden Zeiträumen eine Aenderung der Wasser, so daß die unterseeische Oberfläche eine untermeerische werden konnte, und umgekehrt, allein zu schnell, als daß

schäftigen soll, ist eine der reichsten an von Lithophagen durchbohrten Rollstücken. Man findet deren im *Crag*; an mehreren Stellen des *Loire-Beckens*, besonders in den *Faluns de Touraine*; im Sande von *Montpellier*; sehr häufig in dem der Subapenninischen Hügel: in der Muscheln-führenden Melasse bei *St. Gallen* u. s. w. Die älteren tertiären Gebiete von *Valmondois*, der blaue subapenninische Mergel, die obere Meeres - Formation von *Paris*, von *Bordeaux* liefern weitere Beispiele, welche man gleichfalls in mehreren sekundären Abtheilungen wieder trifft, zumal in der oolithischen Formation.

er Boden in dem Zwischenraume bewohnbar geworden.

12. Der Unterschied fossiler Körper in den inander ganz nahe liegenden terziären Becken (die *Loire* verglichen mit der *Seine*, *Suffolk* und die *Themse*). Ihre Einerleiheit in sehr entfernten Becken (*Suffolk* und die *Loire* in Vergleich mit dem üdlichen *Frankreich*, mit den Subapenninischen Lügeln, mit *Sicilien*, *Oesterreich* u. s. w.).

15. Die Folge der Versteinerungen und ihre mehr oder weniger grofse Uebereinstimmung mit den Gattungen heutiger Zeit, besonders mit jenen der Meere, welche einem jeden der Becken zunächst liegen.

Alle diese Umstände deuten auf Intermittenzen an, auf Oszillationen des Bodens oder der Wasser, und folglich mehr auf grofse Aenderungen in den Verhältnissen der Becken, als auf vollkommene Kontinuität in der Ablagerung terziärer Gebiete, und auf ein einziges, regelrecht fortschreitendes Sinken der Meere.

Ich fühle lebhaft wie schwankend, wie wenig genau diese Andeutungen für den ersten Augenblick scheinen müssen, obwohl ihre Zusammenstellung als unbezweifeltes Resultat der gegenseitigen Vergleichung vieler terziärer Becken zu betrachten. Ich hoffe demnach, daß die zahlreichen Thatsachen, welche im Verlauf dieser Arbeit und in der Schilderung des Loire-Beckens allmählich dargelegt werden sollen, die Anwendung der Schlufsfolgen erleichtern und sichern werden.

(Fortsezzung folgt.)

D i e
T h a l - B i l d u n g ,
erläutert

durch die vulkanischen Gesteine im
mittleren Frankreich.

Von

Herrn C. LYELL und R. J. MURCHISON.

(*Edinb. new Phil. Journ. for July 1829. P. 15 ect.*)

Die Aufklärung, welche man, durch vulkanische Phänomene im mittleren *Frankreich*, über die den Strömen und Flüssen eigene Macht der Thal-Bildung erhält, hat bereits die Beachtung mehrerer Geologen rege gemacht. Allein jede neue Thatsache, jeder Beweis dem befragten Gegenstande auf irgend eine Art verbunden, kann nicht ohne Interesse sein. Es würde deshalb keiner Schuzrede bedürfen, voll-

en wir, um nicht undeutlich zu bleiben, einiger Lehren über den Ursprung der Thäler, wie solche längst durch SAUSSURE, PLAIFAIR und MONTLOSIER ausgesprochen worden, auf gedrängte Weise wiederholen, indem wir als bekannt annehmen, daß die entgegengesetzte Meinung DE LUC's und seiner Schule bei unsern Landsleuten einen nicht minder günstigen Eingang gefunden habe.

Ehe wir Beispiele von Lava-Strömen nachweisen, welche durch Einwirkung fließender Wassernassen beträchtliche Zerstörung erfuhren, wird es nicht undienscham seyn, auf einige bezeichnende Eigenthümlichkeiten in den Gestaltungs-Verhältnissen gewisser Laven-Ströme aufmerksam zu machen, welche, seitdem sie ergossen worden, beinahe ohne alle Aenderung verblieben, entweder weil dieselben aus Höhen herabstiegen weit über dem Niveau der Ströme und Flüsse, oder weil, da wo sie ein Rinne-Bett erreichten, die fließende Wassermasse durch sie eine andere Richtung erhielt, ohne daß die Laven-Masse von ihnen durchbrochen wurde. In solchen Fällen endigt ein Strom nach den Seiten hin in der Regel sehr plötzlich und so, wie diejenigen, welche ein Phänomen ähnlicher Art bei Laven aus noch thätigen Vulkanen hervorbrechend beobachteten, kaum erwarten dürften. Auf solche Weise überschreitet der Strom oder »*Cheire*« * von *Puy de*

* *Chiere* oder *Cherre* ist die örtliche Benennung basaltischer Ströme in *Auvergne*, und MONTLOSIER leitet

la Vache in *Auvergne*, unmittelbar, so wie er aus dem Krater hervortritt, eine geneigte Ebene, und zieht sich unter der Gestalt eines weit erstreckten *dyke* oder Walles fort, welcher in seiner Mitte zwischen 100 und 200 F. über die Fläche hervorragt, und dessen südliche Wände, die eine Höhe von ungefähr 50 F. haben, statt dafs sie allmählich gegen den unterliegenden Granit geneigt sind, unter 90 bis 45° sich plötzlich senken. Dieselbe Lava zeigt, im niederen Theile ihres Laufes, eine lange steile Wand, gegen den See von *Aidat*, dessen Bildung ihr Werk ist, da der Lauf des Stromes durch sie abgeschnitten wurde.

Dasselbe Phänomen ist an mehreren *Cheires*, die vom westlichen Granit-Plateau aus der Kette des *Puy de Dome* herabkommen, sehr auffallend wahrnehmbar; allein wir begnügen uns damit, auf den Zweig des Laven-Stromes von *Côme* zu verweisen, durch den der Lauf der *Sioule* geändert wurde, und welchen *MONTILSIER* so treu und schön geschildert *. »Was bewirkte« diefs sind seine Worte, »jener Laven-Strom? Nachdem derselbe alle höheren Theile des *Mont Ceysat* mit einer Rin-

(*Essai sur la théorie de Volcans*, p. 48) das Wort vom Lateinischen *Seirae*, unebene rauhe Stelle, Hohlweg ab; daher soll auch der in allen Urkunden des Landes vorkommende Ausdruck *Cherulae* kommen.

* *Loc. cit.* p. 33.

bedeckt, senkte er sich hinab ins Bett der *Sioule* und hemmte ihren Lauf, indem er dem Flusse einen undurchdringlichen Damm entgegenstellte. Die auf solche Weise zurückgehaltenen Wasser müßten endlich den Damm überschritten haben, wäre nicht etwas höher aufwärts ein thoniger Hügel vorhanden gewesen, in welchen dieselben eindringen, und nachdem die ganze Masse von ihm erweicht worden große Aushöhlungen entstanden; sie ergossen sich sodann in das Bett des *Monges*, anderthalb Meilen höher, als der ursprüngliche Vereinigungspunkt jenes Flusses mit der *Sioule*.^a

Die erwähnten, von der Lava gebildeten, Lavenströme bedingen, oberhalb der Stelle, wo der Lauf der *Sioule* von ihnen gehemmt worden, das Entstehen eines Sees, genannt *Etang de Fung*. Die Seite gegen den See zu ist ein steiler felsiger Abhang von 80 F. Höhe; er senkt sich meist unter einem Winkel von 45°, und ist gänzlich frei von jedem Pflanzen-Wachsthum. Die dichte Lava scheint durch Zersezzung nicht gelitten zu haben, und da keine fließende Wassermasse vorhanden, welche Untergrabungen bewirken und die Böschung mindern könnte, so vermochte nur eine äußerliche Ursache die ursprüngliche Neigung zu mindern. Die Lavenströme würden selbst noch mehr Steilheit zeigen, wäre die Basis nicht durch eine Ablagerung von weißem angeschwemmtem Thone verhüllt, die sich im *Etang de Fung* gebildet, ehe derselbe anstrocknete und deren Mächtigkeit man nicht kennt.

Allein die gegenwärtig sichtbare Höhe reicht hin, einen, mit vulkanischen Phänomenen wenig vertrauten, Beobachter in Erstaunen zu setzen. Wer neue Laven-Ergüsse zu beobachten Gelegenheit hatte, weiß das Oberflächen und Seiten von Strömen, selbst während ihrer Bewegung, aus dicker Rinde von Schlacken und fester Lava bestehen, und oft bis zu beträchtlicher Tiefe aus eckigen Trümmern schwerer Lava, so daß das ganze Aeußerliche solcher Ströme durchaus keine Aehnlichkeit mit flüssigen Massen hat.

Unterhalb des *Etang de Fung* nimmt die „*Chiere*“ von *Côme* das ganze Thal ein, durch welches die *Sioule* vordem geflossen, und der basaltische Laven-Strom behauptet bis jenseit des auf demselben erbauten Dorfes *Mazayes* seine ganze Mächtigkeit. Es gewährt uns demnach diese Erscheinung das Bild eines Laven-Stromes, welcher eine ganze Schlucht, das Rinn-Bett eines Flusses, eingenommen und dem, da er später keine Zerstörungen erlitten, seine ursprünglichen Gestalt-Verhältnisse verblieben. Zufällige Regellosigkeiten abgerechnet, erhebt sich der mittlere Theil des Stromes zur größten Höhe, und so wie derselbe auf beiden Seiten den Gneifs erreicht, fällt er in der Regel unter beträchtlichem Winkel, mitunter nicht weniger als 40° betragend. Da das Einfallen des Gneiffes meist stark ist, so bildeten sich zu beiden Seiten wasserfreie Thäler. Wäre die *Sioule*, als sie am frühesten in ihrem Laufe sich gehemmt sah, nach dieser Rich-

g hin getrieben worden, so würde sie der Nagemäfs, durch eines jener Thäler zwischen Lava und Gneifs geflossen seyn. Ja es läfst sich behaupten, daß der Wasserlauf gegen W. abwärts erfolgte, denn wenn ein Laven-Strom sich in ein Thal absenkt unter rechtem Winkel mit dem Flusse, durch ihn gehemmt wird, so muß nothwendig die Höhe von dem Damm des auf solche Weise entstandenen Sees da am größten seyn, wo die Lava tritt. Solchen Annahmen gemäfs vermögen wir zu erklären, warum der Basalt der Vulkane von *Chalet* in *Auvergne* und von *Jaujac* in *Vivarais* in der Ausbreitung auf das eine Flusssufer beschränkt geblieben, nämlich auf jenes, auf welchem sich die Uerschlände befanden. In solchen Fällen bahnten die Flüsse ein neues Rinn-Bett zwischen der Lava und den primitiven Gesteinen auf der entgegengesetzten Seite ihres Einbruches. Beachtet man diese Thatfachen, so scheint es, daß wenn ein Fluß sich einen neuen Kanal öffnet, und die Lava auf einer Seite ein senkrechtes Profil zeigt, wir die Menge des weggetriebenen Materials leicht überschätzen können, in so fern die muthmaßliche Form der ursprünglichen Ausdehnung unbeachtet bleibt. Nur wenn einige Ueberbleibsel von Laven zu beiden Seiten der neuen Ausweitung wahrnehmbar, ist die Ausdehnung der Verwüstung genaue Abmähzzung zu.

Die Wasser der *Sioule*, nachdem sie durch den *tang de Fung* abgedammt worden, brachen sich

eine neue Bahn ~~beinahe~~ unter rechtem Winkel zu ihrem früheren Lauf, um mit dem *Alouge* zusammenzutreten. Darum ist es von hoher Wichtigkeit zu untersuchen: wie sich das neuere Thal gebildet? welches die Beschaffenheit des von MONTLOSIER erwähnten thonigen Hügels gewesen? und ob seiner Vermuthung zu Folge, die ganze Masse noch vor der Aushöhlung erweicht worden? Da die Oertlichkeit bis jetzt keine Beschreiber gefunden, so dürfte eine genaue Schilderung derselben nicht ohne Interesse seyn.

Die Schutzwahr, welche ursprünglich den Lauf beider Flüsse trennte, bestand aus Alluvial-Thon, der auf Gneifs ruhte, so daß der abgeleitete Strom seinen Lauf theils ganz durch den Thon, theils durch das unterliegende primitive Gestein nahm. Man sieht wie die *Sionle*, unmittelbar nach ihrem Eintritt in das neue Thal, an ihrem rechten Ufer die steile Wand einer Alluvial-Ablagerung von 140 F. senkrechter Höhe bespült, welche bereits untergraben, und im Zustande allmählicher Zersezzung sich befindet. Das befragte Ufer besteht aus blauem und rothem Thone von ursprünglicher wagerechter Ablagerung zeugend, hin und wieder mit regellosen Sand-Schichten von ungefähr 1 F. Mächtigkeit; man findet kleine Rollstücke von Gneifs und Quarz, aber keine vulkanischen Trümmer, so daß das Ganze mit Grund als Ergebnifs der Zerstörung primitiver Mas-

sen

angesehen werden kann *. Nicht weit von diesem Profile zeigt sich der unterliegende Gneifs an demselben Ufer bis zu einer Tiefe von 12 F. in sehr zerseztem Zustande. Der Fluß ergießt sich zunächst über eine Alluvial-Ebene, begrenzt von kleinen Hügeln, dringt sodann durch eine enge Gneifs-Schlucht; die überhängende Felsart, eine senkrechte Wand von 40 F. Höhe bildend, zersetz sich noch fortwährend. Ein Plateau, aus altem Basalte bestehend, erscheint in mehr als 250 F. Höhe über der Ebene auf beiden Ufern. Die allgemeine Struktur der Gegend ergibt, daß hier, wie am *Mont Perrier* (von welchem nachher die Rede seyn soll), Alluvial-Ablagerungen von 200 bis 300 F. Mächtigkeit eine alte Ausweitung erfüllt hatten, welche hier durch Gneifs mit Basalt überlagert gebrochen worden war, während am *Mont Perrier* terziäre Merkwürdigkeiten, ein basaltisches Plateau tragend, ähnliche Erscheinungen zeigen. Die Mächtigkeit des wegge-

* Thonschiefer tritt in der Entfernung weniger Meilen vom *Etang de Fung* an dem westlichen Abhange der Granite des *Puy de Dôme*-Gebirges auf. Auch erscheint derselbe, in senkrechter Stellung, zwischen *Montari* und *Brameau*. Die in früheren Zeiten Statt gehabte Zerstörung einiger Theile dieser Formazion mag das unverhältnißmäßige Vorherrschen des thonigen Materials in dem oben erwähnten Alluvium bedingt haben.

fürten Alluviums läßt sich nicht genau ermitteln, allein die Höhe einiger bis zum Fusse des Basalt-Plateaus hinauftragender Theile beträgt über 250 F., und eine senkrechte Klippe, aus Alluvium bestehend, zeigt sich, wie schon erwähnt, in etwa 100 Fufs Höhe. Diese neue Ausweitung bildet ein sich schlängelndes Thal * von ungefähr 2 1/2 Meilen Länge, welches mitunter so sehr an Breite zunimmt, daß die in weit gedehnten Krümmungen laufende *Sioule* zu beiden Seiten die Thalwände nicht erreicht. Und dieß in einem Thale, welches, hinsichtlich seiner Grösse, mit den meisten Thälern in tertiären und sekundären Formationen verglichen werden kann, wo es nicht minder schwierig wird einzusehen, wie scheinbar geringmächtige Ursachen so grofsartige Wirkungen hervorzubringen vermochten. Indessen läßt sich dennoch Art und Weise darthun, wie ein Fluß von wenig beträchtlicher Breite ein so geräumiges Thal ausweiten konnte. Hin und wieder sieht man Ueberreste alter Erdfälle, die Trümmer von Alluvial-Klippen, welche in früherer Zeit untergraben worden. Sie zeigen sich gegenwärtig bekleidet mit Pflanzen-Wachsthum, und bilden die ältere Böschung. Durch solche Hindernisse wurde der Strom von Zeit zu Zeit neuen Angriffspunkten zugeleitet, steile Gehänge von Thon wurden untergraben, und auf ihren Höhen thaten sich

* S. DESMAREST's Karte.

ite Spalten auf zu neuen Erdfällen Veranlassung
 tend. Ueberdies verursacht der feste Gneifs,
 lcher stellenweise im Thalboden zu Tag geht,
 zliche Krümmungen des Stromes.

Mit zunehmender Entfernung beider Thal-Ge-
 ge sind die Biegungen des Laufes der *Sioule*
 der häufig geworden, denn nur selten erreicht
 gegenwärtig beide Seiten. Da die Grösse der
 wüstung demnach mit der Weite des Thales ab-
 imt, so wird für spätere Zeiten die Erklärung
 Bildungsweise desselben eine schwierig zu lö-
 de Aufgabe werden. Wir beziehen die in Frage
 enden Wirkungen auf die *Sioule*, indem von au-
 gewöhnlichen Ueberschwemmungen, welche bei
 Thal-Ausweitung thätig gewesen, nicht wohl
 Rede seyn kann. Denn der Lava-Strom von
 ne, welcher sich ergossen ehe noch die Bildung
 neuen Thales Statt gehabt, befindet sich auf so
 drigem Niveau, dafs die Wasser, wären sie bis
 Höhe von 200 F. gestiegen, nothwendig einige
 ren ihres Durchbruches durch jene Lava hätten
 terlassen müssen. Allein so uneben auch die
 erfläche des basaltischen Stromes vom *Etang de*
 ng bis *Mezayes*, so ist dennoch die gänzliche
 wesenheit von Sand oder von Rollstücken irgend
 er Art besonders merkwürdig; in den zahllosen
 hlungen vermißt man jede Ablagerung von Schlamm,
 d die in grosser Häufigkeit vorhandenen Blöcke
 -schlackter Laven zeigen sich eckig und scharf-
 artig.

Die zuletzt erwähnten Umstände widerstreiten auch der Annahme mehrerer Gebirgsforscher, nach welchen, bei Bildung von Hügeln und Thälern, Frost, Zertrümmerung und das senkrechte Herabstürzen atmosphärischer Wasser vorzüglich gewirkt haben sollen. Mindestens ist das gewiss, daß während der Zeit, welche die *Sioule* brauchte, um das erwähnte Thal auszuweiten, auf der Oberfläche des Lava-Stromes von *Côme* keine sichtbare Zerstörung hervorgebracht worden.

Vulkan von *Chaluzet*.

Unmittelbar im Norden vom Dorfe *Pranal* erhebt sich ein kegelförmiger Berg, der *Puy Rouge*. Er besteht ganz aus rothen und schwarzen Schlacken, enthält vielen Puzzolan und vulkanische Bomben in Menge. Alles zeigt sich ungefähr von derselben Frische, wie in den Feuerbergen von *Vivarnis*. Auf der Westseite des Kegels senkt sich der Boden beträchtlich gegen das Dorf *Chaluzet*. Das Ganze sieht einem zerbrochenen Krater ähnlich, und ein hervorgetretener mächtiger Lava-Strom läßt sich um die westliche und südliche Seite des *Puy Rouge* bei *Pranal* verfolgen, bis derselbe endlich das ganze *Sioule*-Thal einnimmt und nur eine schmale Schlucht hinterläßt, durch welche jener Fluß sich seinen Weg bahnt. Durch die hohen und ausgesetzten Gneifs-Rücken, welche am rechten Ufer der *Sioule* auftreten, wurde der Lava-Strom ge-

a NW. gewendet, er folgt wie hier dem Laufe des
 asses bis *Les Combres*, wo derselbe endigt. Auf
 diesem ganzen Raume windet sich der Fluß so oft
 und so beträchtlich, daß der Strom der Lava dadurch
 wesentlich gehindert werden mußte, daher dürften
 die großen Hervorragungen und Regellosigkeiten der
 Oberfläche entstanden seyn, welche, obwohl be-
 zeichnend für alle Laven-Ströme, dennoch hier be-
 sonders auffallend wahrnehmbar sind. Diese eigen-
 tümlichen Züge wiederholen sich zu mehreren Ma-
 len; wo das Thal weiter aus einander tritt, hat die
 Lava sich mehr ausgebreitet, oder ihre Ablagerung
 ist minder mächtig, und da wo Vorsprünge von
 Gneiss den Lauf gehindert haben dürften, schwoll
 das vulkanische Material zu großer Höhe an. Da-
 her die Nachricht von diesem Strome gegeben *, so
 dürfte hier bloß bemerkt werden, daß derselbe in
 dem Allgemeinen seiner Merkmale übereinstimmt
 mit den meisten übrigen von beinahe gleichzeitigem
 Ursprunge. Der obere Theil ist zellig, schlackig,
 und verläuft sich nach unten in eine basaltische Masse,
 die hin und wieder in regellose und konvergirende
 Säulen abgesondert ist, welche gegen die Tiefe häufig
 zu sehr vollkommenen vertikalen Prismen wer-
 den. Das größte Profil des Lava-Stromes sieht
 man unmittelbar unterhalb des Dorfes *Chaluzet*,
 wo das linke Ufer der *Sioule* fast ganz aus senk-

* *Geology of central France*; p. 85.

rechten Felsen von 400 F. Höhe besteht, deren höhere Theile rothe und schwarze Schlacken zeigen, die unteren aber Säulen-Basalt. Man trifft in diesen Felsen viele Höhlen, deren einige, gleich denen am *Vesuv*, von schwarzen blasigen Schlacken umschlossen werden, während man die tieferen in dichtem Basalte findet. Unter letzteren verdienen die Arkaden von *Pranal* besondere Beachtung.

In einiger Höhe über dem gegenwärtigen Bett der *Sioule* hören die basaltischen Säulen in der Regel auf, und wo dieselben nicht durch Haufwerke von Schutt dem Auge entzogen werden, da ruhen sie auf einem Lager von Rollstücken von verschiedener Mächtigkeit, auf welches unmittelbar Gneiß folgt. Unfern *Pranal* zeigt sich das Geschiebe-Lager etwa 50 F. über dem Strome, der Gneiß, in welchem auf Blei gebaut wird, steht senkrecht darunter. Sähe man bloß dieses Längen-Profil, so möchte der Beweis, daß das Alluvium wagerecht unter dem Basalte sich hinzieht, schwierig zu führen seyn; denn man könnte dasselbe auch als Fluß-Bett ansehen; allein bei *Les Combres* bieten sich entscheidende Thatsachen. Hier, wo der Lava-Strom nur noch etwa 30 F. Mächtigkeit hat, ruht derselbe auf einer Lage von Rollstücken, zwischen welcher und dem Strome ungefähr 18 F. Gneiß vorhanden sind. An dieser Stelle findet man einen alten, aus der Römerzeit herrührenden Stollen, der durch den oberen Theil des Gneißes und des aufgelagerten Alluviums eingetrieben worden, so daß

ie unteren, auf der Geschiebe-Ablagerung ruhenden Enden der Basalt-Säulen die Decke ausmachen. Das Rollstück-Lager, zwischen Basalt und Gneiß einziehend, läßt sich, zu beiden Seiten des Stollens, auf eine Weite von 50 bis 60 F. verfolgen. In der Alluvial-Schicht trifft man Bruchstücke von dem Basalte, Trümmer von Gneiß, Quarz und Schiefer. Manche dieser Blöcke sind ganz zugerundet, während andere sich noch eckig zeigen, wie in der Bette des gegenwärtigen Flusses. Die Oberfläche des Gneißes, auf welcher die Geschiebe-Lage ruht, ist etwas wellenförmig.

Der obere Theil der Alluvial-Bank besteht aus einem braunem Sande, ähnlich jenem, der in Streifen am *Montpezat* und an andern Orten in *Vivara* unter gleichen Verhältnissen vorkommt. Die Enden der Basalt-Säulen, auf dießs Sand-Lager sich stützend, sind, wie hier, schlackig und blasig.

Auf dem rechten *Sioule*-Ufer trifft man keine Spur von der Lava von *Chaluzet*; allein sie muß einst an mehreren Stellen dasselbe erreicht haben, denn die Schlucht ist überall sehr schmal, und dürfte zu *Pranal* nicht über 50 bis 60 F. Weite betragen haben, obwohl der, hier auf Gneiß ruhende und überhängende vertikale Felsen bildende, Basalt ungefähr 100 F. Höhe hat. Auf zwei Drittheile dieser Mächtigkeit ist der Basalt prismatisch, ein Zustand, welcher für ein vormaliges Flüssigseyn und die allmähliche Abkühlung an Ort und Stelle spricht, so wie dafür, daß derselbe nicht die frei liegende

Oberfläche eines Stromes ausmachte. Es kann allerdings in Zweifel gestellt werden, daß die *Sionle* die gegenwärtig vorhandene Kluft zwischen Basalt und Gneifs aushöhlt, besonders was den letzteren betrifft, weil dieß eine Erklärung gewähren würde über einige auf dem Gneifse liegende Reihen basaltischer Säulen, die eine wagerechte Stellung haben und ihre Enden der Schlucht zukehren; denn im Thale von *Antraigues* in *Vivarais*, wo ein Profil das Anstoßen eines basaltischen Stromes gegen eine senkrechte Gneifs-Wand zeigt, findet man die Prismen in beinahe wagerechter Stellung, während dieselben auf dem unterhalb vorhandenen Abhange aufgerichtet, und da, wo sie auf dem ebenen Bettr des alten Flusses ruhen, senkrecht erscheinen. Dieß zeugt für die nun allgemein anerkannten Thatsachen, daß die Säulen stets unter rechtem Winkel der erkälten Oberfläche zugekehrt sind.

Das Verschiedenartige der Zersezbarkeit von Basalt und Gneifs ist jener Hypothese keineswegs ungünstig. Obwohl der Gneifs, wie gewöhnlich, einige Lagen von harter granitischer Textur hat, so ist das Gestein dennoch im Allgemeinen schieferig, führt viel Glimmer und leicht sich zersezenden Feldspath, auch begünstigen die starke Neigung (das Fallen beträgt meist 65°) und die zahllosen Klüfte, dem Hauptlaufe des Stromes parallel, die Zerstörung. Der Basalt dagegen ist sehr dicht, widersteht der Zersezzung, und leidet bloß da, wo

ie Prismen vertikal sind, und der mechanischen Einwirkung eines untergrabenden Stromes ausgesetzt.

SCROPE bemerkt, daß der ungestörte und vollkommene Zustand des Schlacken-Kegels, von wo die Laven von *Chaluzet* sich ergossen, den Beweis liefere, daß weder Wogen noch sonst außergewöhnliche Wassermassen über diese Stelle bewegt worden, seitdem der Ausbruch Statt gehabt. Wir fügen hinzu, daß hier, wie zu *Côme*, der schlackigen Oberfläche des Stromes ihre ursprüngliche Rauheit verblieben, und nirgends Bedeckungen von Sand, oder von Alluvial-Rollstücken zeige. Vergleichen wir nun die ausgedehnte Zerstörung zu *Chaluzet* mit jener, welche der *Côme*-Strom unterhalb *Pontgibaud* erlitten, so muß man mit SCROPE die Ueberzeugung theilen, daß der Ausbruch zu *Chaluzet* um Vieles früher Statt gehabt. Allein ohne Zweifel ist der Vulkan von *Chaluzet* wenigstens eben so alt, wie der von *Côme*; daraus folgt, daß in vergleichungsweise neueren Zeiten durch die enge Schlucht der *Sioule* in der Nähe von *Chaluzet*: 1. das ganze Material hindurchgetrieben worden, welches von dem höheren Thale, die *Sioule* und den *Monges* verbindend, herabkam; 2. Alles was aus dem *Côme*-Strome, unterhalb *Pontgibaud* ausgehöhlt worden; 3. der sämtliche zerstörte Basalt, so wie der ihn unterteufende Gneiß zwischen *Pranal* und *Combres*, dessen wir oben gedacht; endlich 4. der ganze *detritus*, von primitiven Gesteinen abstammend, aus den an der *Sioule* höher aufwärts gelegenen Gegenden.

Die ungeheure Menge von Gesteinen und von lockerem Boden wurde, in verhältnißmässig neuerer Zeit, durch den *Sioule*-Schlund getrieben; denn die Produkte von *Côme* und von *Chaluzet* sind neuer, in Vergleich zu den alten Basalten der *Auvergne*, so wie die letzteren einen neueren Ursprung haben, als die terziäre Schicht, auf welcher sie ruhen.

Ist demnach in einem, zur Erd-Geschichte verhältnißmässig unbeträchtlichen, Zeitraume das Material, welches ein einziger, dem *Allier* zinsbarer, Strom herabgeführt, so beträchtlich, so würden, wären alle Substanzen, die während derselben Zeit durch andere Flüsse aus den granitischen Bergen des mittleren *Frankreichs* hinweggeführt worden, auf einer Stelle gehäuft, wir einen Begriff von der unermesslichen Gewalt erhalten, die gewirkt hat und noch thätig ist, und welche die Annahme mancher Geologen um Vieles übersteigt.

Vulkan von *Montpezat*.

Ohne den geographischen Zusammenhang zu beachten, soll nur zunächst die Rede seyn von einigen, mit denen von *Chaluzet* analogen, Phänomenen, die das Thal von *Montpezat* in *Vivarais* aufzuweisen hat. Hinsichtlich der den Lava-Strom betreffenden Thatsachen beziehen wir uns auf *Scrope's* Werk. Gleich *FAUJAS DE SAINT FOND* gilt ihm das primitive Gestein dieses Distriktes für Granit. Allein das ganze Land, von den *Ardèche*-Quellen

im hohen *Vivarais* bis gegen *Aubenas*, besteht aus Gneifs, meist sehr mächtig, oft senkrecht, oder doch stark geneigt und stets in der nämlichen Richtung aus NW. nach SO. sich senkend. Einige Glieder der Formazion bestehen hier, wie in *Schottland*, vorzugsweise aus Hornblende; andere, demselben Systeme zugehörend, sind wahre Granite, auch treten Granit-Gänge keineswegs selten auf. Durch die senkrechte Schichten-Stellung haben die Berge ein gezacktes Aussehn erhalten, die Thäler sind tief und zerrissen.

Kegel und Krater von *Montpezat* haben eine nicht minder frische Beschaffenheit, als die neuesten in *Auvergne*. Vulkanische Bomben trifft man in häufigkeit: die vorhandene Asche ist locker, so daß der größte Theil des nördlichen Abhanges noch frei von Pflanzen-Wachsthum gefunden wird. Der Umstand, daß man keine abgerundete Alluvial-Rollstücke weder auf dem Krater-Boden, noch sonst auf einer andern Stelle des Kegels wahrnimmt, so wie die in der Nähe des Gipfels vorhandenen eckigen Gneifs-Blöcke, mitunter von sehr beträchtlicher Schwere, zeugen dafür, daß kein Herbeiführen durch Wasser Statt gehabt, es müssen Ausschleuderungen aus der Tiefe eingetreten seyn. Von sichtbarer Aenderung bemerkt man nichts; dieß gilt zum Theil auch von manchen granitischen Bruchstücken, die von den Schlacken und basaltischen Laven dieses Vulkans umschlossen werden. Die schwarzen zelligen Schlacken, welche der Krater gegen *Thueyts* ausgeschleu-

dert, bekräftigen wo möglich noch mehr, als der Zustand des Kegels, daß seit der Erupzion keine allgemeine Ueberschwemmung der Gegend eingetreten sey. Asche und Schlacken sehr leicht, die Bruchstücke wechseln in der Gröfse von Wallnüssen bis zu Erbsen, überlagern ein jähes Gneifs-Gehänge. Sie sind zum grofsen Theil nicht mehr vorhanden, allein die Steilheit der Thalseiten und ihr geringes Anhängen an dem unterliegenden felsigen Abhang beweisen deutlich, daß auch eine kleine Wassermasse zureichend gewesen, das Ganze wegzuspülen.

Die Lava von *Montpezat* trat aus einer Oeffnung an der NW.-Seite des Kraters in das Bett des *Fontaulier*. Nun mußte nothwendig, war ein Bergstrom auf solche Weise abgedammt, sich ein See bilden, der für einige Zeit allen Sand und sämtliche Gestein-Trümmer, von höheren Bergen herabkommend, aufnahm.

Der Fluß, aus einem See der Art heraustretend, würde nur geringe Spuren seiner Gewalt in der Nähe seines Auslasses zeigen, indem derselbe hier noch nicht sehr mit fremden Material beladen ist. Man trifft in *Auvergne* mehrere, auf solche Weise abgedammte Seen; wir werden einige Thatsachen aufzählen, geeignet zum Beweise für später zu schildernde Phänomene. Im See von *Chambon* z. B., wo die Lava von *Tartaret* das ganze Thal des *Conze*-Flusses schloß, vermochte derselbe, in der Nähe seines Auslasses durch das abdammende Material, sich nur ein Bett von einigen wenigen Fufs auszu-

haben; während nicht weit unterhalb, zu *Sailhens*, wo die Wassermasse nicht größer ist, die dichte Lava bis auf 50 F. Tiefe durchbrochen wurde. Noch weiter abwärts, in einer engen Schlucht im Grauwackenfern *Verrieres*, ist der Lava-Strom nicht bloss durchbrochen, sondern stellenweise ganz weggetrieben worden; ein um so mehr merkwürdiges Phänomen, indem der Strom der Lava, da wo das Thal sich weiter aufschliefst, nahe an seinem Ende bei *Vechers*, eine Breite von einer halben Meile erangt.

Obwohl der *Couze* am *Chambon*-See keine auffallende Wirkungen hervorruft, so hat derselbe dennoch am oberen Ende einen Alluvial-Streifen von mehreren Meilen Länge gebildet, und durch das stets von dem *Mont-Dore* herabkommende Material wird, im Verlauf der Zeiten, der ganze See noch ausgefüllt werden.

Das obere Ende des *Aidat*-Sees ist seichte und hat sich umgeben mit einem sumpfigen Delta. Der Fluß grub sich, da wo er hervortritt, durch den Granit und den Laven-Strom nur ein Bett von wenigen Fufs Tiefe, obwohl zu *St. Saturnin*, ungefähr 12 Meilen abwärts, er nicht bloss durch den Lava-Strom etwa 100 F. tief durchgebrochen, sondern selbst noch auf mehr als 20 F. durch die unterliegenden terziären Schichten.

Am *Montpezat* scheint es ausser Zweifel, daß die Lava einen See gebildet, daß derselbe nach und nach angefüllt worden, und daß diese See-Ablage-

rungen mit einem Theile ihres Wassers endlich durchbrochen worden. Der südliche Pfeiler der Brücke über dem *Fontaulier* von *Montpezat* ruht auf Basalt, demjenigen Theile des Stromes angehörend, welcher dem Krater zunächst sich befindet. Auf dem rechten Ufer sieht man denselben überlagert von Alluvial-Gebilden ungefähr 50 F. mächtig, die untere Hälfte besteht aus Schichten vulkanischen Sandes mit wenigen kleinen Rollstücken von Gneifs, die oberen aber aus groben Grufs und schweren Gneifs-Geschieben, das Ganze durch vulkanische Asche zu einer Art Brekzie verkittet. Auf dem entgegen liegenden Ufer ruht eine Alluvial-Terasse auf Basalt. Ungefähr 50 Yards höher aufwärts, auf der nämlichen Seite des Flusses, sieht man die zärteren vulkanischen Theile hereinbrechend bis zum Niveau des Flusses in dünnen Schichten. Wir können demnach annehmen, daß sich ein See gebildet habe, und daß dessen unterster Theil vorzüglich mit vulkanischem Material erfüllt worden, von Abspülungen herrührend, vielleicht auch von Ausschleudungen des nachbarlichen Kegels. Ueber diese allmählich gebildeten Lagen von vulkanischem Material, welche zuletzt das seitliche Gehänge des Dammes überragten, trieb der *Fontaulier* zuerst ein Delta in den See hinein, und brachte endlich sein grobes Alluvium hinunter. Er bahnte sich sodann einen Weg durch dieses See-Alluvium, indem der tiefer liegende Basalt nach und nach mit einer Schlucht durchbrochen ward. Die ungeheure Gröfse einiger, auf

im Basalte ruhender, Blöcke läßt eine stärkere Gewalt, als die des gegenwärtigen Flusses, zu ihrer Bewegung voraussetzen, denn wir sahen Gneifs-Massen von sehr beträchtlicher Schwere, welche vor kurzem Zeit durch weit geringere Ströme in dem *Fontaulier* gefunden worden.

Nachdem der Lava - Strom den Fluß an der erwähnten Stelle durchkreuzt hatte, ergoß sich derselbe über die kleine Ebene, wo *Montpezat* liegt, und füllte das Rinn-Bett des *Pourseille*, ein Fluß, der sich in geringer Ferne beim Schlosse *Pourchirol* mit dem *Fontaulier* vereinigt *. Einige Yards über der Stelle des Zusammenflusses stürzt sich der *Pourseille* über einen Felsen hinab, dessen oberer Theil bis auf eine Tiefe von 50 F. aus schlackiger Lava besteht, die durch die Wassermasse bedeutend abgetragen hat; darunter befindet sich ein Lager prismatischen Basaltes 50 F. mächtig, senkrecht und überhängend, denn es wurde durch einen reichen Wasserstrom untergraben, welcher durch ein, auf Gneifs ruhendem, Lager von Sand und Rollstücken seinen Lauf hat. Diese alten Alluvionen wechseln in der Mächtigkeit zwischen 3 und 9 F., und sind zusammengesetzt aus eisenschüssigem braunem Sande und abgerundeten Gneifs-Blöcken; von Basalt trifft man keine Spur darin. Der tiefer liegende zeigt sich bis auf eine Tiefe von ungefähr 30 F. zerstört,

* SCHÖPE, *Geology of central France*; Pl. XV.

und die dadurch unterhalb des Basaltes entstandene Grotte ist für die Untersuchung der Geschiebe-Ablagerung nicht minder günstig, als die oben erwähnte Grube bei *Chaluzet*.

Abwärts von der Burg breitet sich die Lava auf eine Meile in die Breite, und auf etwa zwei Meilen in die Länge aus, das reiche und flache Plateau bildend, welches man mit dem Namen *Champagne* bezeichnet hat. Der *Fontaulier* läuft hier auf der nördlichen Seite der Ebene in einer Schlucht zwischen dem Gneisse und dem Basalte; letzterer setzt, gegen den Fluß hin, zertrümmerte, mitunter senkrechte Felsen von ungefähr 100 F. Höhe zusammen. Einer der kleinen Flüsse, welche durch das breite Lava-Plateau laufen, hat sich ein Rinn-Bett von etwa 20 F. Tiefe gegraben, welches da, wo es sich dem *Fontaulier* verbindet, 100 Schritt in der Breite mißt. In seinem Grufs-Bette findet man ungeheure Gneifs-Blöcke, die mehr als eine halbe Meile weit über die wenig geneigte Oberfläche des Lava-Stromes waren fortgetrieben worden. Als Folge von Ereignissen, durch vulkanische Ursachen bedingt, zeigt der Lauf des *Fontaulier* angeschwemmte Haufwerke von drei verschiedenen Perioden. Das Aelteste findet sich an mehreren Stellen unterhalb des Lava-Stromes. In der Regel überragt dasselbe das Fluß-Niveau nur um wenig; man sieht solches, frei von vulkanischem Material, auf Gneifs ruhen. Die dem Alter nach zunächst folgende Ablagerung, bei der Brücke von *Montpezat* befindlich, liegt auf
Basalt,

Basalt, sie enthält sowohl vulkanischen Sand, als auch primitive Gesteine. Die letzte Ablagerung bildet das gegenwärtige Fluß-Bett; ungeachtet der *Montaulier* auf meilenweite Strecken durch Basalt ruft, und viele Basalt-Blöcke durch die von *Burzet* herabkommenden fließenden Wassermassen ihm zugeführt werden, so herrschen dennoch Blöcke von primitiven Gesteinen vor.

Lava von *Thueyts*.

Der Lava-Strom aus dem Krater von *Thueyts* in *Vivarais* hervorbrechend, nur wenige Meilen von dem so eben beschriebenen entfernt, verdient um mehrerer Gründe willen besondere Beachtung.

1. Ganz gegen das gewöhnliche Verhalten solcher Ströme, stieg die Haupt-Lava-Masse im Bette der *Ardèche* ungefähr anderthalb Meilen weit aufwärts, nahm daselbst den weitesten Theil des Thales ein, und füllte solches auf beiden Seiten bis zum Gneifse.

2. Die *Ardèche* bahnte sich ihr gegenwärtiges Bett zwischen steilen Gneifs-Felsen am rechten Ufer und an den Seiten des Lava-Stromes; an mehreren Stellen sieht man eine Ablagerung von Rollstücken zwischen den senkrechten Basalt-Säulen und dem tiefe unterteufenden Gneifse. Das letztere Gestein wurde, seit der Zeit des Ausbruches, theils 25 F. tief, theils bis zu 70 F. unterhalb der Fluß-Anschwemmung eingeschnitten.

3. Im schmalsten Theile der Schlucht ist die Tiefe der Ausweitung ungeheuer; der dichte Basalt wurde bis zu 90 F. Tiefe durchbrochen, und der feste unterliegende Gneifs noch weiter um 70 F., bis zum gegenwärtigen Fluß-Niveau. Ein einziger Brücken-Bogen verbindet die Wände der steilen Kluft, und man vermag leicht durch die Einbildungskraft den vormaligen Umriss der Fels-Gebilde wieder herzustellen, und die durch Einwirken des Flusses weggeführten Basalt- und Gneifs-Massen ungefähr zu schätzen.

4. Die eben erwähnte Stelle hat überdies ein Phänomen aufzuweisen, das bis jetzt bei Laven-Strömen dieses Alters noch nicht wahrgenommen worden. Zwischen dem unteren Ende der senkrechten Basalt-Säulen und dem tiefer liegenden Gneisse ist ein Wellen-förmiger Streifen von schwarzem Pechsteine unter rechtem Winkel gegen die Axen der Prismen. Die Lagerungsweise dieses Pechsteines ist von hohem Interesse, indem solche ein Parallel-Phänomen abgibt zu den Lagen jenes Minerals auf den Hebriden die äusseren Theile basaltischer *Dykes* ausmachend, welche den Lias durchsezzen, und höhere Glieder der oolithischen Reihe *. Die Thatsache verdient fernere Beachtung, weil ähnliche Lagen eines schwarzen glasigen Gesteines, dem Pechstein

* Die Erscheinung wurde durch SEDGWICK und einer der Verfasser gegenwärtiger Abhandlung beschrieben.

lich, neuerdings an der *Somma* beobachtet wurde, wo sie das Aeufserre (Sahlhänder?) von Gän- ausmachen. In der *Geule d'Enfer* an der *Arche*-Brücke bei *Thueyts* hat der Pechstein-Streifen eine über einen Fuß Mächtigkeit; seine Masse gleicht jener des *Dykes* von *Carsaig* auf der südlichen Seite des Eilandes *Mull*, sowohl was die schwarze Farbe, als was den Bruch u. s. w. betrifft. Die auf den Pechsteine ruhenden Enden der basaltischen Säulen sind etwas verschlackt und blasig. Zwischen den Pechsteine und dem Gneifse sieht man an einer Stelle der Schlucht, eine Lage von Sand und Rollsteinen *.

Die meisten Fluß-Betten in *Vivarais* sind zur Sommerzeit frei von Wasser, und die Weifse, das leichte Aussehn der Oberfläche primitiver Felsstücke kontrastirt so auffallend gegen die Schwärze des Basaltes, daß es nicht schwierig ist, den verhältnismäßigen Zersezzungs-Grad zu würdigen, welchen diese Gesteine erlitten haben. Im Bette der *lèche*, ehe der *Alignon* ihr die basaltischen Rollsteine von *Jaujac* zuführt, ist das Verhältniß des alten zum Gneifse kaum wie 1 : 50. Auf einer Ecke trägt sein Fluß-Bett durch den Basalt von *Alignon* ein schwarzes Aussehn; allein so wie man

SCROPE (*Transact. of the geol. Soc.; n. S.; Vol. II, p. 228*) fand auf den *Ponza*-Inseln, zwischen dem Trachyte und dem Konglomerate, ein Pechstein-Lager.

weiter abwärts schreitet, herrschen die primären Felsarten wieder vor, selbst in der Nähe von *La Begude*, einige Meilen oberhalb *Aubenas*, nachdem sämtliche Laven-Ströme des *Vivarais* ihnen Beiträge geliefert.

An der erwähnten Stelle misst das *Ardèche*-Bett ungefähr 400 Yards Weite; stellenweise zeigt sich dasselbe entblößt, bis zu 14 F. senkrechter Tiefe, durch Sand und Blöcke von unbekannter Mächtigkeit. Das Oberste der Decke dieser grossen Masse bewegt sich jährlich weiter fort; einige vormals mit Bäumen und Gebäuden versehene Inseln sind jetzt ganz überschüttet. Hier haben die Prismen fester Basalte, durch Reibung auf eine Strecke weniger Meilen, alle Spuren ursprünglicher Gestalt verloren; eine Thatsache dafür zeugend, daß die Menge des als Sand zum Meere fortgeführten Materials, bei weitem die Quantität desjenigen übertrifft, welches unter der Gestalt von Rollstücken dahin gelaugt.

Betrachtet man die Räume, welche in den Thälern des *Vivarais* vormals durch Basalte eingenommen worden, so wird die von *PLAYFAIR* vorgetragene Lehre sehr erläutert und bestätigt, und mit *MOSTLÖSIER*, *SCROPE* und andern Schriftstellern, die von der Thal-Bildung im mittleren *Frankreich* gehandelt, wird man geneigt, selbst gewöhnlichen Flüssen eine beinahe unbeschränkte Kraft zuzuschreiben, vorausgesetzt, daß ein zureichender Zeitverlauf angenommen wird. Selten gewährt uns die Natur, wie hier, ein genaues Anhalten von Graden der Zerstö-

ung innerhalb ziemlich scharf abgemarkter Zeiträume, oder deren Grenzen unter Beziehung auf andere Natur-Ereignisse sich angeben lassen.

Allein die Zerstörung des Gneisses war während der nämlichen Periode unvergleichbar gröfser, und das Material, welches aus den zahllosen, der *Ardèche* verbundenen Thälern weggeführt worden, würde unser Staunen anregen, vermöchte man dasselbe aus dem *Rhone*-Bette und aus dem mittelländischen Meere wieder emporzuheben, und unserm Blicke darzulegen. Den Bergen und den Thälern sind jedoch die nämlichen gegenseitigen Beziehungen und das Allgemeine der Gestalt-Verhältnisse, seit der Periode der Ausbrüche verblieben. Die Laven theilen noch immer mit den Flüssen das unterste Niveau, und könnte man den Basalt von *Aysac* von neuem in flüssigen Zustand versetzen, und von seinem Krater hinunterfliessen lassen, so würde derselbe den nämlichen Weg gegen die Tiefe wählen; er würde, nachdem das Gneifs-Vorgebirge, welches *Antraigues* trägt, von ihm umkreist worden, abermals bis zu gewisser Höhe die drei Thäler erfüllen, die konvergierend unterhalb der Stadt zusammentreffen, und von hier müfste der Haupt-Lava-Strom sich, wie jetzt, gegen die *Ardèche* abwärts ziehen. In diesem und in ähnlichen Fällen ist der niedere Theil der Thäler ziemlich derselbe geblieben, weil der Gneifs durch die Lava gegen die Strom-Verwüstungen geschützt worden, welche, anstatt ihr ursprüngliches Kinn-Bett zu vertiefen und auszuweiten, gleich An-

fangs dazu bestimmt wurden, sich ihres vulkanischen Materials zu entladen.

Allein die oberen Theile der nämlichen Thäler, zu welchen, wie über *Antraigues*, die Lava nicht hinaufreichte, und die Berg-Gehänge oberhalb der Berührung eines jeden Lava-Stromes, blieben während derselben Zeit ungeschützt. Das Auge vermag jedoch im Allgemeinen keinen Unterschied wahrzunehmen zwischen dem steilen Abhänge des Gneisses, wo er frei lag, und demjenigen Theile, der von Lava umfaßt gewesen, so daß man in den Umrissen irgend eine Ungleichheit in den Verwüstungs-Graden entdecken könnte. Wenn demnach das weggeführte Gneiss-Material, so unermesslich daselbe auch, unserer Berechnung zu Folge, hin und wieder gewesen seyn mag, die allgemeinen Umriss von Bergen und Thälern nicht auffallend ändern konnte, so läßt sich daraus schließen, daß die allmähliche Abnahme eines Festlandes Sedimentär-Formationen von großer Bedeutung, in mehr oder minder beträchtlicher Ferne entstehen lassen kann, während in derselben Zeit keine merkbare Aenderung in der Gegend wahrzunehmen, von wo das Material hergekommen.

Alle Laven-Ströme des *Vivarais* sieht man an einigen Stellen ihres Laufes durchschnitten, so daß der unterliegende Gneiss entblößt ist, nebst den dazwischen tretenden Lagen alten Alluviums. In *Avèr-gne* hat die neuere Lava im Allgemeinen weniger gelitten. Diefs beruht jedoch nicht sowohl auf der

er - Verschiedenheit, als vielmehr auf der Gestalt der Thäler, welche in diesem Landstriche nach Verhältniß der Wassermassen und der Schnelligkeit des Laufes weiter sind. Wo hingegen die Zerstörung durch die Gestalt-Verhältnisse eines Landstriches begünstigt worden, wie solches der Fall in den erwähnten Schluchten der *Sioule* zu *Chaluzet*, der *Veyre* zu *St. Saturnin* und des *Couze* zu *Champan* unterhalb *Verrieres*, da sind Laven aus Kratern, eben so gut erhalten wie jene in *Vivaraïs*, in den so hohem Grade zerstört worden.

Man kann die Frage stellen: ob, wenn alle die Laven der nämlichen großen Epoche angehören, nicht andere Feuer-Erzeugnisse vorhanden seyen, welche zwischen ihnen und den ältesten vulkanischen bilden des *Monts-Dore* ihre Stelle einnehmen? Es verbindende Mittelglieder der Art sich finden, dürfte nach unsern Beobachtungen als außer Zweifel gestellt gelten, und es würden sich noch mehrere dargeboten haben, wäre nicht unsere Aufmerksamkeit vorzüglich den tertiären Schichten und den Verhältnissen und Merkmalen zugewendet gewesen *.

* Mehrere Schriftsteller haben Oertlichkeiten im mittleren Frankreich angeführt, wo basaltische Plateaus in verschiedenen und mitunter sehr beträchtlichen Höhen über den gegenwärtigen Thälern auf Alluvionen ruhen; hierher gehören *LEGRAND D'AUSSE*, *MONTLOSIER*, *RAMOND*, *SCROPE* und *BERTRAND DE DOUE*. In Begleitung des zuletzt genannten achtbaren Naturforschers untersuchten wir mehrere, in der Nähe von *Puy en Velay* gelegene Punkte. Wir hatten stets Gelegenheit, die Wahrheit seiner geologischen Beobachtungen zu bezeugen.

Seitdem die vorliegende Abhandlung verfaßt worden, haben *CROIZET* und *JOBERT* den ersten Theil ihres großen Werkes: *Recherches sur les ossements fossiles du département du Puy de Dôme* herausgegeben. Sie er-

SCOPE * erwähnt, daß, wenn man dem Laufe der Lava von *Tartaret* folgt, die höheren Theile der Thal-

wähnen mehrerer denkwürdiger Stellen von Alluvionen unterhalb basaltischer Ströme aus verschiedenen Zeiträumen. Zur ältesten Klasse der von ihnen beobachteten Erscheinungen gehört die Alluvion unterhalb des *Puys Solignat* im SW. von *Issoire*, am rechten Coaze-Ufer, *Issoire* gegenüber. Hier liegt eine, unter dem alten Basalt befindliche, Grufs-Schicht ungefähr 2000 F. über dem Meeres-Spiegel; die Rollstücke bestehen aus den primitiven Gesteinen der nächsten Umgebung und aus terziären Geschieben. In diesem Detritus kommt kein basaltisches Material vor, ein Umstand, der zum Schlusse führt, daß, zur Zeit der Ablagerung jener Alluvionen über den Terziär-Schichten, wenige oder keine der ältesten Vulkane Ausbrüche gehabt.

Von den zunächst ihrem Alter nach folgenden Geschiebe-Ablagerungen findet sich ein sprechendes Beispiel unter einem Theile des basaltischen Plateaus von *Pardines*, wo der Detritus einige Massen von altem dicktem Basalte enthält, die, wie man glaubt, von höherem Basalt-Strömen derselben Epoche abstammen, als die von *Solignat*.

Die dritte Periode umfaßt die Alluvial-Lager, worin sich Gebeine verschiedener erloschener Gattungen vierfüßiger Thiere befinden, so am *Mont Perrier* u. s. w., woselbst sie bedeckt und im Wechsel erscheinen mit trachytischen Brekzien.

Eine vierte Klasse von Grufs-Lagen sieht man unter den Laven-Strömen, die den neuesten vulkanischen Schlünden entfloßen sind; hier werden die Gebeine von Elephanten und andern Thieren getroffen.

Zum Schlusse findet man Angaben über den oberflächlichen Grufs und Sand in den Fluß-Betten heutiger Zeit.

* *Geol. of centr. France*; p. 117.

hänge durch Einschnitte älterer Ströme, welche die gleiche Richtung einschlugen, gelitten hatten. Wir werden, als bestätigende Thatsache, unterhalb der Ueberbleibsel älterer Basalte, eine Lage von Rollstücken auf Granit ruhend, und granitischen Sand und Kiesel enthaltend, nebst einigen wenigen Basalt-Blöcken, allem Anscheine nach von einem der ältesten Basalt-Plateaus abstammend. Man sieht diesen Durchchnitt, beim Herabsteigen nach der Stadt *Champeix*, auf der rechten Seite der Strafe nach *St. Saturnin*. Unterhalb der Granit unterhalb der Alluvionen zeigt sich bis zu einer Tiefe von 100 F. in zerseztem Zustande. — Ein noch auffallenderes Beispiel von zwei Lavenströmen verschiedenen Alters, welche in der nämlichen Richtung flossen, sahen wir bei *Besse*, im *Couze*-Thale, unfern *Ifsoire*. Der jüngste trägt alle Merkmale eines neuen »*Cheire*«; er zeigt sich in geringer Entfernung oberhalb des Dorfes *Ourseyre*, welches auf demselben erbaut ist, durch den Fluß auf ungefähr 50 F. Tiefe eingeschnitten. Weiter aufwärts, auf dem rechten *Couze*-Ufer, erblickt man einen älteren Strom von Säulen-artigem Phonolith, dessen Basis beinahe so tief ist, als die höchsten Punkte des »*Cheire*«. Allein Aufhäufungen zusammengestürzter Prismen hinderten die Bestimmung, ob der Phonolith auf alten Alluvionen ruht. Obwohl man, bei so deutlich sprechenden Fällen, nicht in Abrede stellen kann, daß der höchste und älteste beider Ströme, in Beziehung auf die vulkanischen Produkte der *Auvergne* der mittleren Zeit angehört und un-

geachtet man zugeben muß, daß die Ausdrücke alt und neu keineswegs als richtig bezeichnende für solche Gesteine gelten können, so müssen wir dennoch die relative Erhöhung nicht als Merkmal zur Erkennung des Alters alter Basalt-Plateaus betrachten, welche die Kuppen, einzelner Berge als hohe Gebirgs-Rücken ausmachen, und deren Lage mit den Verhältnissen der Thäler in keiner sichtbaren Beziehung steht. In einem Lande, wo der Granit nach und nach eine Folge besonderer vulkanischer Ausbrüche zugelassen hat, und wo es nicht an Beweisen fehlt, daß derselbe bedeutend spätere Aenderungen erfahren; wo terziäre Schichten von den obersten bis zu den tiefsten Gliedern unter jedem Winkel vom Vertikalen bis zum Horizontalen sich senken, und durch Rücken und Wechsel, so wie durch basaltische Gänge (die zum Theil mit obenliegenden Plateaus verbunden sind), Störungen erlitten haben; in einem solchen Lande dürfte es eben so unsicher seyn, die relative Erscheinung als Alters-Merkmal festzustellen, als wenn man denselben Maßstab wählte, um in *Schottland* das relative Alter überliegender Trapp-Gesteine zu würdigen.

Einige reisende Gebirgsforscher glaubten in *Asvergne* an den alten Basalt-Plateaus einen Unterschied hinsichtlich der Wirkungsweise alter und neuer Vulkane, wahrgenommen zu haben; die Ergüsse früherer Zeit sollen mehr das Streben gehabt haben, sich nach der Breite auszudehnen, während die späteren sich in langen schmalen Streifen bewegten. Allein

e Auffindung von Fluß-Alluvionen unterhalb so mancher Plateaus, dient sehr zur Erläuterung des Phänomens. Wir haben im Verlauf dieser Abhandlung dargethan, daß die Laven von *Montpezat*, da wo das Thal bedeutende Weite hat, sich sehr ausbreitet, und unter solchen Verhältnissen ein in Säulen abgesondertes Basalt - Plateau bildet, dessen ebene Oberfläche in beträchtlicher Höhe über dem gegenwärtigen Flusse sich befindet, und wovon die Unterlage gleichfalls eine alte Alluvial-Ablagerung ist. Wir haben ferner, wie namentlich beim Strome von *Tarare*, den Beweis geliefert, daß die schmalsten Theile mehrerer Laven - Ströme durch die Gewalt eines Flusses gänzlich zerstört worden, während sich dieselben da wieder sehr mächtig zeigen, wo das Thal aus einander tritt.

Es ist augenfällig, daß wenn Wirkungen der Art für sehr lange Zeit dauern, nur die breiten Plateaus noch vorhanden seyn würden, während die verbindenden Theile verschwunden; da nun überall die Dauer solcher Ausweitungs - Prozesse das Gehänge des Thal - Bodens vermindert (in so fern nicht unterirdische Mächte neue Zerrüttungen herbeiführen), so müssen die geneigten Ebenen alter Plateaus steiler erscheinen, als die Fluß - Betten heutiger Zeit, wie solches in *Auvergne* so häufig der Fall zu seyn scheint. Mit der in Frage liegenden Erscheinung sind keine Schwierigkeiten verbunden, so lange man nicht darthun kann, daß die alten Plateaus mehr ausgedehnt sind, als die ebenen Alluvial - Flächen,

welche hin und wieder die neuen Flüsse begrenzen. Allein dieß ist so wenig der Fall, daß manche Ströme, wie z. B. der *Allier* unfern *Vichy*, große ebene Flächen aufzuweisen hat, gegenwärtig überdeckt mit Grufs und Sand, und von beträchtlicherer Ausdehnung, als irgend eines der alten Plateaus. Wir haben kaum nöthig, auf die Bemerkung von SCOTT u. A. hinzuweisen, daß die ältesten Laven, ungeachtet des nicht zu Erklärenden ihrer gegenwärtigen Lage, als sie im Flüssigkeits-Zustande sich befanden, bald nach ihrem Hervortreten das tiefste Niveau damaliger Oberfläche erreichen, und folglich den Lauf eines Stromes oder Flusses einnehmen mußten.

Berg *Perrier* unfern *Issoire* *.

Die Alluvionen des *Mont Perrier* gaben in neuerer Zeit Gelegenheit zur Abfassung zweier Werke**. Wir finden uns veranlaßt, unsere Gründe anzugeben, weshalb wir über diesen Gegenstand noch einige Bemerkungen beifügen. Die Hrn. BOUILLET und DEVÈZE beschrieben die Reihe der Schichten, welche die Gebeine untergegangener Vierfüßer umschlie-

* Der *Boulade*-Berg nach BOUILLET und DEVÈZE.

** Die: *Monographie de la Montagne de Perrier* ed. par A. BRAVARD; Paris, 1828, scheint dem Verf. unbekannt geblieben zu seyn. d. H.

en, als überlagert durch eine Masse alten Basaltes. e beziehen sich auf BUCKLAND, als sey derselbe it ihrer Ansicht durchaus einverstanden. Allein efs beruht auf einem Mißverständnisse; denn un- r gelehrter Landsmann hatte eine durchaus entge- gengesetzte Meinung erfaßt. Wir finden ferner, daß ehreere unserer Ansichten über jene außerordentli- te Erscheinung nicht im Einklange sind mit denen er zahlreichen Beobachter, welche bis jetzt über diesen Gegenstand geschrieben *.

Der Kern des *Mont Perrier* besteht aus terziä- ren Schichten, welche einst durch eine gleichförmige Masse alter Basalte überdeckt gewesen seyn dürften, ie noch gegenwärtig, wie solches auf DÈSMAREST's arte zu sehen, auf dem westlichen Bergtheile in uppen-förmiger Auflagerung erscheint. Gegen O. nkt sich sein Gehänge allmählich der ausgedehnten alluvial-Ebene von *Ifsoire* zu; dieser Theil der überfläche zeigt sich überdeckt mit Blöcken des näm- lichen Basaltes im Zustande von Zersezzung. Das ehänge sieht man von mehreren Schluchten durch- schnitten, welche aus W. nach O. ziehen. In einer

* Wir haben bereits früher des andern Werkes, auf wel- ches hier angespielt wird, gedacht. Es führt den Ti- tel: *Recherches sur les ossements fossiles du Puy de Dôme*. Die Verf. sind die Hrn. CROIZET und JOBERT, und mit ihnen stimmen wir in den wesentlichsten Punk- ten überein.

derselben, unfern des Pachthauses von *Boulade*, findet man die Haupt-Ablagerung der Gebeine, deren geognostische Verhältnisse zu so vielen Diskussionen Anlaß gegeben.

Wir wollen zuerst aus der Tiefe nach oben die Schichtenfolge beschreiben, welche man zwischen *Ifsoire* und den alten Alluvionen bei *Boulade* getroffen, später soll von andern Durchschnitten auf dem nordwestlichen Berg-Gehänge die Rede seyn. Das letztere allein vermag die Beziehungen der oberflächlichen Ablagerungen zu den älteren Schichten zu erläutern. Das am tiefsten liegende Gestein, von *Ifsoire* aufwärts, kommt zu *La Chapelles* vor. Es ist ein granitisches Aggregat, das hin und wieder rundliche Fragmente von Quarz, Gneifs und Glimmerschiefer einschließt. *BOUILLAT* und *DEVÈZE* bezeichnen dasselbe mit dem Namen Granit; später ist dieß auch durch *JOBERT* und *CAOZZET* geschehen, und in bloßen Handstücken vermag man solches auch von jener Felsart oft kaum zu unterscheiden. Bei *Nechers*, in derselben Gegend, geht der vermeintliche Granit in roth oder grün gefärbten Sandstein über. Das Gestein hat beträchtliche Mächtigkeit; es entspricht in manchen Merkmalen durchaus den *new red sandstone* gewisser Gegenden *Englands*, obgleich eine Untersuchung der terziären Gebilde der *Auvergne* uns überzeugt hat, daß dasselbe eines der unteren Glieder jener großen See-Ablagerungen (*lacustrine deposits*) sey.

Da die Beschaffenheit dieses Gesteines, unter der Benennung *Arkose*, durch BRONGNIART genau gegeben worden *, so wollen wir uns auf diese Schilderung beziehen.

Auf diesem Sandsteine ruht ein Alluvium, welches sich längs eines Plateaus ausdehnt, und so von *Chapelles* aufwärts bis zum Pachthofe von *Boulade* zieht. Seinem Bestande nach zu schliessen, kommt dieß Alluvium aus einer älteren Zeit. Es wird später davon die Rede seyn; hier nur vorläufig die Bemerkung, daß dasselbe theilweise zerstört ist.

Verfolgt man beim Pachthofe von *Boulade* die Richtung aufwärts, so zeigen sich, von der Tiefe her, folgende Lagen:

1. Dünne blätterige Mergel, weiß und grün gefärbt, überreich an *Cypris*, nebst einigen Streifen muscheligen Kalksteines von ungefähr 12 F. Stärke. Diese Schichten fallen unter 10° gegen WSW., und bilden augenfällig einen Theil der terziären Süßwasser-Formazion, welche in dieser Gegend der *uvergne* so sehr verbreitet ist.

2. In ungleichförmiger Lagerung trifft man darunter Schichten von grobem und feinem Sande und Gerölle, wechselnd mit einander bis zur Mächtigkeit von 18 F. Die Rollstücke bestehen meist aus Basalt

* *Ann. des Sc. nat.*, Juin, 1826.

und Quarz, das Bindemittel ist sandig und zuweilen eisenschüssig.

3. Hierauf folgt eine Lage sandigen Grusses von ockergelber Farbe, wechselnd in der Mächtigkeit von 9 Zollen bis zu 2 F.; die meisten fossilen Gebeine, wodurch dieser Berg so berühmt gewesen, stammen aus der befragten Lage. Ueber dem Sande zeigt sich eine Schicht schwarzen eisenschüssigen Grusses zwei F. mächtig.

4. Diese Alluvial-Ablagerungen sind bedeckt mit einer Masse von Tuff-artigem Konglomerate oder vielmehr Brekzie *, in der Mächtigkeit sehr ungleich, einige Rollstücke von Quarz und Granit enthaltend, jedoch unterschieden von dem tiefer liegenden Alluvium durch die Häufigkeit scharfeckiger trachytischer Trümmer, und durch ein Tuff-ähnliches Bindemittel, welches das Ganze zur festen Masse verkittet.

* Wir wählen den Ausdruck Brekzie für diese Haufwerke regelloser scharfkantiger Trachyt - Trümmer, da die Benennung Konglomerat so allgemein auf jene *Puddingstones* angewendet wird, welche aus Rollstücken, durch Sand oder anderes Material gebunden, bestehen. Unsere Brekzien sind die Tuff-artigen Konglomerate anderer Schriftsteller über die *Anvergne*, sie entsprechen durchaus den von BEUDANT geschilderten trachytischen Konglomeraten, welche in Ungarn sehr verbreitet sind.

An der nördlichen und westlichen Seite des östlichen Berges, wo ein steiles Gehänge an der Spitze, dem Dorfe *Perrier* gegenüber, sich befindet, sieht man einen sehr belehrenden Durchschnitt von wechselnden Alluvion-Lagen und trachytischen Brecken; das Ganze macht eine mehr als 500 F. mächtige Decke über den terziären Mergeln aus, auf welchen *Perrier* erbaut ist. In den Alluvial-Lagen, die mit dieser Masse wechselnd auftreten und unterhalb derselben sich finden, haben *Croizet* und *Joazeur* thierische Reste in grosser Menge entdeckt, ähnlich denen, welche bei *Boulade* vorkommen.

Einige hundert Yards im W. von dieser Stelle, tendet sich der Berg etwas, so dass ein Profil entblößt wird, welches das Bedecktseyn der beschriebenen Ablagerungen durch eine basaltische, über den terziären Mergeln ruhende, Masse deutlich zeigt. Die Masse erstreckt sich bis unter die Lagen von Kalkstein und Grufs, welche in derselben Richtung, aber weniger steil sich senken. Einige von ihnen werden minder mächtig, ehe sie den Basalt erreichen; alle nehmen gegen ihr oberes Ende an Stärke ab. Die Stellung der Lagen ist genau so, wie man solche sich vorstellen dürfte, wenn ein See durch dieselben erfüllt worden wäre, von dem der Basalt eine der seitlichen Begrenzungen ausmacht.

Beim Dorfe *Pardines*, einige hundert Yards weiter gegen NW., zeigt sich das Berg-Gehänge noch mehr entblößt von allen Alluvial-Bedeckungen. Dieses Verhältniss rührt besonders durch den

J. 1829. 57

großen Erdfall bei *Pardines* her, welcher im Jahre 1733 Statt gehabt. Die Ursache dürfte allem Vermuthen nach die Untergrabung einiger der Bimsstein-Lagen gewesen seyn, die das Herabstürzen der höher gelegenen trachytischen Brekzie veranlafste. Die Trümmer der letzteren bilden einen *Talus* von anderthalb Meilen Breite am unteren Ende, und manche der gefallen Massen sind übergroß. Es ist hier eine weite Spalte im Basalte vorhanden, vielleicht verursacht durch das Weichen einer Unterlage beim Wegsturz der Trachyt-Brekzie, von welcher vordem die steile basaltische Masse war gestützt worden. Wo der Bergfall das Profil nicht den Augen entzieht, lassen sich die terziären Mergel vom Thale aufwärts bis auf wenige Fuß von den überliegenden Basalten verfolgen.

Ehe die Erklärung dieser Phänomene versucht werden soll, wollen wir zweier anderer Oertlichkeiten gedenken, wo ähnliche Ablagerungen, und unter gleicher Beziehung wie am *Mont Perrier* vorhanden sind.

Eine derselben findet sich auf dem Gipfel eines steilen überhängenden Felsen am *Allier* unfern *St. Maurice* bei *St. Romain*. Der Fels besteht aus terziärem Sandsteine und Mergel, hat eine Höhe von 4 bis 500 F., und wird noch stets durch den Fluß untergraben. Auf den terziären Schichten ruht ein Alluvium und eine Trachyt-Brekzie, höher als die am steilen Abhange befindlichen gypsigen Mergel, welche durch Basalt bedeckt werden. Der untere

heil des Alluviums ist erfüllt von Rollstücken aus Quarz, Granit und Porphyrtartigen Trachyten, darüber kommen zahllose Trümmer von Süßwasser-Mergeln vor. Die Oberfläche der Rollstücke ist durch Eisen-Oxyd dunkel gefleckt. Diese Lage hat ungefähr 7 F. Mächtigkeit und trägt eine Trachytbrekzie, welche noch um Vieles stärker und identisch mit jener von *Mont-Dore* ist.

Der andere Fundort trachytischer Brekzie, durch SCROPE erwähnt, ist auf der Südseite des Berges von *Monton* in ungefähr zehn Meilen nördlicher Entfernung von *Mont-Perrier*. Sie macht hier beinahe eine bergige Masse aus, ist sehr Bimssteinreich und enthält Trümmer von Basalten sowohl, als von Trachyten; Schichten von Alluvial-Rollstücken finden sich nicht dazwischen. Unter der Brekzie liegen Terziär-Schichten auf eine Tiefe mehrerer hundert Fuß entblößt. Sie bestehen vorzüglich aus dünnem und blätterigem, grünlich gefärbtem Mergel, der erfüllt ist mit *Cypris*, und aus weißem Mergel, in welchem *Lymnaea* und *Planorbis* enthalten. Das Fallen gegen NW., meist unter beträchtlichem Winkel; an der Straße von *Monton* nach *Vayres* beträgt die Neigung 25°.

Vergleicht man die zuletzt beschriebenen Oertlichkeiten mit den vorher erwähnten, so dürften sie zur gegenseitigen Erläuterung dienen. Einzeln betrachtet und ohne Beziehung zu andern vulkanischen Phänomenen im mittleren Frankreich mögen die Erscheinungen von *Mont-Perrier* als höchst räthsel-

haft gelten, und man kann sich veranlaßt finden, solche außergewöhnlichen Ursachen zuzuschreiben: allein bei genauer Untersuchung ergeben sie sich als Folgen einfacher Resultate einiger der gewöhnlichsten Bedingnisse.

Die verschiedenen Durchschnitte am *Mont Perrier*, zu *Monton*, *St. Maurice*, so wie der im neuen *Sioule*-Thale oberhalb des *Etang de Fung*, liefern den Beweis, daß viele der alten Thäler in *Auvergne* in gewissen sehr frühen Zeiträumen mit angeschwemmtem Material mannichfacher Art erfüllt worden, nach welcher Erfüllung dieselben von neuen Ausweitungen erfuhren, und meist zu einer Tiefe weit unter ihr ursprüngliches Niveau hinabreichend.

Unter den Wirkungen der letzteren Reihe vulkanischer Ausbrüche in der befragten Provinz, bemerkt man häufig die Abdämmung von Flüssen durch Lava-Ströme, wodurch alle Thäler zu Seen umgewandelt worden, die sich gegenwärtig nach und nach wieder ausfüllen, wie dieß unter andern der Fall beim See von *Aidat* und bei jenem von *Chambon*. Der *Etang de Fung* hatte einen ähnlichen Ursprung, allein er wurde theils durch natürliche Ursachen, theils durch Kunst ausgetrocknet, ehe die Alluvial-Ablagerungen Zeit gewannen sich beträchtlich anzuhäufen.

In *Vivaraïs* hatte, wie bereits bemerkt worden, ein neuer Lava-Strom den Lauf des *Fontanier* gehemmt, wodurch das oberhalb gelegene Thal, wie es scheint, mit Alluvium und mit vulkanischen

de erfüllt worden; es sind noch Ueberbleibsel von vorhanden, wie am *Mont Perrier*, und in erer Lage, als der gegenwärtige Fluß.

Wir haben die Gründe dargelegt, die uns zumuben bestimmen, daß die *Auvergne* in verschiedenen Perioden die Wirkungen vulkanischer Thätigkeit erlitten. Daraus folgt sehr naturgemäfs, daß Laven einer jeden der verschiedenen Zeiten ähnliche örtliche Erscheinungen hervorriefen. Mehrere Thäler wurden auf solche Weise geschlossen, und das weggeführte Material, welches sich denselben allmählich abgelagert hatte, wurde im Verlauf nebst dem vulkanischen Damm ganz theilweise entfernt. Da nun die älteren Laven-Ergüsse in *Auvergne* bei weitem mächtiger waren, als die neueren, so läfst sich erwarten, daß durch sie bedingten Abdammungen fließender Lavenmassen in gleichem Mafse beträchtlicher gewesen seyn müssen.

Man darf nicht unbeachtet lassen, daß in dreien der erwähnten Fälle entschiedene Beweise vorliegen, nicht bloß von der Wieder-Anfüllung, sondern selbst vom ersten Entstehen alter Thäler lange Zeit nach dem ersten Beginnen der vulkanischen Thätigkeit in *Auvergne*. Denn die beiden alten Thäler zu *Maurice* und *Perrier*, so wie das durch die *Siou*, oberhalb des *Etang de Fung*, wieder aufgeöffnossene, wurden, jene in terziären Schichten, die in Gneifs ausgeweitet, auf welchen Gebilden, eine Ausnahme, sich basaltische Ueberlagerungen

befanden. Nehmen wir nun die Bildung von Seen durch Lava-Ströme als erwiesen an, so folgt daraus, daß das den Seen zugeführte und darin aufgehäufte Material, nicht auf einmal, in jene Weiten gekommen sey; denn zusammenhängende Lagen der Art, fast ausschliesslich aus vulkanischen Stoffen bestehend, weichen oft sehr, was ihre Massen-Beschaffenheit angeht, von einander ab, und findet man die sie bildenden Theile nicht den Verhältnissen spezifischer Schwere gemäß niedergelegten Schichten leichter Bimssteine werden häufig unterhalb trachytischen Brekzien und Konglomeraten getroffen, oder wechseln, wie über *Perrier*, zu mehreren Malen mit einem Alluvium, das Basalt-Trümmer von grossem Gewicht enthält. Das Abgeschiedenseyn der Bimssteine von allen übrigen gleichzeitig hinuntergetriebenen Massen erklärt sich leicht durch deren Eigenschaft zu schwimmen. Jenes leichte Material mußte sich, eine Weile hindurch, auf den Seen hin und her treiben, wie man dieß nicht selten bei submarinischen Erupzionen im Griechischen Archipelagus wahrgenommen. Allein so oft man Bimsstein-Schichten von gewichtigen Stoffen überdeckt sieht, bleibt es glaubhaft, daß die Ablagerung beider keineswegs gleichzeitig Statt gehabt.

Sind nun, wie es das Ansehn hat, die wechselnden Lagen von Brekzien und Alluvionen nicht alle zu gleicher Zeit gebildet, so ergibt sich ferner, daß dieselben nicht sämmtlich auf die nämliche Art entstanden seyn können. Die Ablagerungen von

allstücken aus Quarz, Granit und Basalt bestehend, welchen den durch fortdauernde Thätigkeit der gegenwärtigen Flüsse entstandenen. Die scharfkantigen und frischeckigen Gestalten der Trümmer in den dazwischen liegenden trachytischen Brekzien weisen auf eine mehr gewalthätig zerstörende Ursache hin, und deuten einen Zeitraum an, der nicht reichend gewesen, um, zwischen ihrer Statt gegebenen Zertrümmerung und der späteren Ablagerung, zerreibende Wirkungen gleich rinnenden Wasser hervorzurufen. Da keine Unterschiede in Abtheilung ihrer Merkmale von Brekzien, ähnlich denselben, was Bestand und Großartiges der Entwicklung betrifft, die in *Mont-Dore* und *Cantal* vorhanden sind, wahrzunehmen, so hat man für jene eine gleiche Bildungsweise zu glauben. SCROPE hat demnach ganz richtig geurtheilt haben, wenn er behauptet, daß plötzliche Ergießungen großer Wasser-Mengen über das Gehänge eines hohen Vulkans, im Augenblicke des Ausbruchs, alles lose, in der Umgebung des Kraters aufgehäuften, Material abwühlend, die Bildung solcher Trümmer-Gesteine bedingt hätten; die Beobachtungen HUMBOLDT's, nach welchen aus den trachytischen Vulkanen *Antékras* ähnliche Fluthen hervorbrachen, reden jener Hypothese das Wort *.

* *Geology of central France.* P. 101 — 103.

Die mit einander verbundenen Schichten von Alluvium und von Brekzien endigen, in allen beschriebenen Fällen, mit steilem Gehänge, den Flüssen zu; ihre Ausdehnung muß früher um Vieles beträchtlicher gewesen seyn, jedoch dürften sie wahrscheinlich die entgegen liegende Seite der dermaligen Thäler nicht erreicht haben. Ueberall wo in *Auvergne* oder in *Vivarais* der Boden eines Thales mit Lava erfüllt worden, haben sich die Flüsse in der Regel eine neue Bahn durch die granitischen Massen gebrochen, oder zum Theil auch durch Laven-Ablagerungen. Wurde ein Thal zu einem See umgewandelt und bis zu beträchtlicher Höhe mit Alluvial-Konglomeraten und Tuff-Brekzien erfüllt, so ist nicht glaubhaft, daß die neuen Ausweitungen hinsichtlich ihrer Lage genau denen des ursprünglichen Thales entsprechen werden, sollte auch Tiefe und Weite die nämliche seyn; besonders dürfte solches Statt haben, wenn das alte Thal durch terzären Mergel begrenzt war, welcher ohne Zweifel weicher gewesen, als die neu hinzu geführten Materialien.

Aus dem nämlichen Grunde, der uns so häufig die Reste alter basaltischer Strömungen ausschließlich auf einem und demselben Flußufer finden läßt, dürfen wir auch die Ueberbleibsel von Süßwasser-Formationen unter ähnlichen Lagerungs-Verhältnissen erwarten.

Der Hypothese, daß Seen durch vulkanische Ströme gebildet worden, wird man ohne Zweifel

ie Einrede entgegen stellen, daß wir keine Spuren der muthmaßlichen Dämme aufweisen können. Allein wie ist es denkbar, daß solche Dämme allen Veränderungen zu widerstehen vermochten, welche diese Gegend späterhin, von Wasser - Fluthungen, sehr wahrscheinlich begünstigt durch heftige Erdschütterungen, erlitten hat. Die Thäler heutiger Zeit sind um Vieles tiefer als jene, von denen zu vermuthen, daß sie früher in Seen umgewandelt worden. Am *Mont Perrier* erstreckt sich die Ausbreitung bis zu einer Tiefe von 50 bis 100 F. in den Süßwasser - Schichten; zu *St. Maurice* beträgt dieselbe 400 bis 500 F. unter dem alten Alluvium und der tuffigen Brekzie. Zu *Monton* dürfte die Thaltiefe unter den letzt erwähnten Trümmer - Bildungen wohl noch viel größer seyn; allein hier läßt uns das starke Fallen der terziären Schichten und die Nähe basaltischer *dykes* im Berge von *Vayres* in Zweifel, in wie fern vulkanische Störungen mit den durch Wasser verursachten zugleich gewirkt haben mögen. Nun kann man die Frage stellen: ist es wahrscheinlich, daß wenn die gegenwärtigen Seen von *Aidat* und *Chambon* ausgefüllt, und ihre Süßwasser - Ablagerungen später so weit fortgeführt worden, wie jene von *Perrier* und *Monton* — oder wenn sie beinahe vernichtet worden, wie die von *St. Maurice* — oder wenn die Thäler des *Couze de Chambon* und *Vayres* unter ihre gegenwärtige Tiefe von 100 bis zu 500 F. gesunken wären, — man anzunehmen habe, daß Gebirgsfor-

scher späterer Zeiten die ehemaligen Umrissse jener Seen auffinden könnten, oder die Lage der Dämme nachzuweisen vermöchten? Allein es ist nicht unbeachtet zu lassen, dafs noch andere Ursachen als Laven-Ströme, den Lauf von Flüssen hemmen können in Gegenden, welche dem Einflusse vulkanischer Gewalten ausgesetzt sind. Das Erdbeben in *Sicilien* und *Calabrien*, 1783, verursachte viele Bergstürze und Erdfälle, durch welche ungeheure Massen, mehr als eine Meile lang, plötzlich in das nahe Meer oder Thal getrieben worden. In Fällen der Art, wird dem Damm sein Bestand bleiben, bis der See seine gröfste Höhe erreicht hat; allein er wird später nur um desto leichter zerstörbar seyn, als diefs bei einem Laven-Strome Statt finden dürfte. Auf solche Art wurden in *Calabrien* zwei grofse Seen gebildet, indem zwei Flüsse sich in ihrem Laufe gehemmt sahen. Am *Mont Perrier* sehen manche Geologen einen solchen Damm als sehr unnöthig an. Sie wollen das Phänomen auf dieselbe Weise erklären, wie *LIPPI* die Alluvionen entstehen läfst, welche einen grofsen Theil der Massen zusammensetzen, unter denen *Herculanum* begraben ist. Man behauptet, das von einem nachbarlichen Vulkane herabgeschwemmte Material sey so ungeheuer in Menge, dafs Flüsse das nicht zu entfernen vermochten, was die Fluthen hervorgebracht hatten. Einer solchen Hypothese, wenigstens auf Scheingründe gestützt, stellen wir die Einrede entgegen, dafs eine so ungeheure Mächtigkeit weggeführt

terials, wohl unterscheidbar in ihren Merkmalen; am *Mont Perrier*, niemals in einem so engen Raume abgelagert haben könnte, wäre nicht damals ein Damm von hoher Festigkeit gewesen; in die wechselnden Lagen von Rollstücken konnte nicht durch einen Fluß, oder durch eine Fluth abgebracht worden seyn, ohne daß durch sie die tieferen Schichten von Bimsstein und andere Lagen in mehr lockerem Bestande wären ausgeweitet, oder ganz weggetrieben worden. Ferner würde der Regelloses in den Ablagerungen wahrnehmbar seyn, wären sie aus stürmisch bewegten Wassern abgesetzt worden, die durch das schmale Thal sich ergüßten, als dasselbe zur Abtrocknung höherer Gegenden noch einen offenen Durchgang darbot.

Die Wasser eines Sees, der nur für gewisse Zeit vorhanden gewesen, würden im Gegentheile das Vorschreiten des eingeführten Materials hemmen, und eine Art regelrechten Absatzes auf dem Boden gestatten, indem die zerstörende Kraft des Stromes geschwächt worden, und die vorhandenen Ueberlagerungen das unter ihnen Befindliche schützte.

Betrachtet man nun einen See als allein geeignet die Phänomene von *Perrier* auf genügende Weise zu erklären, so wird es interessant auszumitteln, in welchem Zeitraume das Thal abgedammt worden, und in was für einer Periode vor den häufig einander gefolgten vulkanischen Ausbrüchen, dessen Schauplatz die *Anvergne* gewesen, die Thiere,

deren Ueberbleibsel in den Seen begraben wurden, in der Umgegend lebten und untergingen.

Hätte sich der neue Laven-Strom, welcher seinen Lauf das nämliche Thal hinunter hatte, bis zum Dorfe *Perrier* ausgebreitet, so würde derselbe zur genaueren Bestimmung jener Epoche wesentlich dienlich gewesen seyn; denn man hätte ein Anhalten gewonnen, um darüber abzuurtheilen, wie weit die Austiefung der Süßwasser-Formazion Statt gehabt, als der Laven-Strom sich herabwälzte, und folglich ob der See bereits lange nicht mehr vorhanden war, ehe die neue Klasse von Vulkanen in *Auvergne* zu wirken begann.

Es ist schon bemerkt worden, daß jener neue Laven-Strom das Thal hinab geflossen sey bis zu gewisser Weite, nämlich bis zu der Stelle, wo das Dorf *Ourseyre* unterhalb *Besse* liegt; er hielt jedoch plötzlich inne zu *Sauriers*, einige Meilen, ehe derselbe den Ort erreichte, wo die Alluvionen und Brekzien das ehemalige Daseyn des Sees darthun. Allein in dem zunächst anstossenden Thale von *Nechers* sieht man den Strom von *Tartaret*, einen der neuesten in *Auvergne*; man vermag leicht vermittelt der Einbildung zu begreifen, wie die Lava von einem Thale in das andere hinübergeführt worden sey, und so lassen sich die Beziehungen beurtheilen, welche ein Laven-Strom von diesem Alter zu den alten Alluvionen gehabt haben würde, hätte derselbe, statt im Bette des *Couze de Chambon* zu fließen, seinen Lauf durch das des *Couze d'Issoire* ge-

ommen. Jene, welche diesen Landstrich bereist haben, und mit den geologischen Phänomenen der *uvergne* vertraut sind, werden leicht einsehen, daß inner der neuen Laven-Ströme, bei *Pardines*, *Perrier* und dem Pachthofe von *Boulade* vorbei sich erheugend, mit dem Flusse nur das tiefste Niveau des Thales theilen, und nicht hinaufreichen würde bis zu den untersten Lagen des Alluviums und der trachytischen Brekzien; letztere würden sich sodann nach ihrer relative Stellung zur neuen Lava betreffen, so verhalten, wie der alte vorher erwähnte monolithische Strom bei *Besse* zu dem weiter abwärts vorkommenden neuen »*Cheire*.«

Die fossilen Thier-Gebeine, beim Pachthofe von *Boulade* aufgefunden, lagen in einem Alluvial-Grusse und Sande, der unter grossen Massen trachytischer Brekzien seine Stelle einnimmt. Die mannichfachen Gestein-Abänderungen der letzteren Felsart am *Mont Perrier* lassen sich nicht unterscheiden von denen, welche am *Mont-Dore* und in *Cantal* auftreten, und in Zweigen, gleich Bergrücken, vom höheren Gebirge ausgehen, indem sie mit alten vulkanischen Erzeugnissen verschiedener Eruptionen wechseln. In der Nähe der *Cascade du Mont-Dore*, am den Fufs des *Puy Gros*, zeigen sich dieselben von basaltischen *dykes* durchsetzt. Eine der Massen von trachytischer Brekzie bei *Mont Perrier* hat nicht weniger als 60 F. Mächtigkeit; sie umhüllt Trachyt-Trümmer von ungeheurer Gröfse, verkittet durch eine tuflige Basis, so fest als das Gestein selbst.

Da nun diese Trümmer nicht weniger scharfkantig, frischeckig und groß sind, als jene, die wir in ähnlichen Gesteinen am *Mont-Dore* anstehend finden, so spricht Alles dafür, daß die zu *Perrier* abgelagerten als Ergebnisse der Zerstörung älterer Brekzien gelten müssen.

Bei Vergleichung der Trümmer-Bildungen von *Perrier* mit jenen von *Mont-Dore* darf nicht übersehen werden, daß die Schlussfolge, welche so eben ausgesprochen worden, vollkommen übereinstimmt mit ihrer Höhe oberhalb des Fluß-Niveaus von *Mont Perrier*, welche, wie bereits erwähnt, jener der Auvergnier Laven-Ströme aus der mittleren Zeit entsprechen. Betrachtungen der Art ergeben, daß die Alluvionen am *Mont Perrier*, aus welchen man die Ueberbleibsel von Vierfüßern entnommen, von sehr hohem Alter seyen; auch steht eine solche Behauptung keineswegs im Widerspruche mit den Merkmalen dieser fossilen Reste, indem die Einzelwesen, deren Gebeine getroffen worden, wo nicht alle, dennoch meist erloschenen Geschlechtern oder Arten angehören, wie Mastodon, Elephant, Rhinoceros, Hippopotamus, Tapir, Bär, Hyäne, Hirsch u. a. Die Vierfüßer müssen demnach diesen Landstrich lange zuvor bewohnt haben, ehe die neuen vulkanischen Kegel und Laven der *Auvergne* sich bildeten, ehe als die Thäler ihre gegenwärtige Tiefe erreicht hatten, ja selbst früher, als die Feuer der alten Vulkane von *Mont-Dore* erloschen.

Auvergne, Velay und Vivarais verbreiten ein besonderes Licht über die Theorie der Thal-Bildungen; denn die vulkanischen Gesteine, welche allmählich zur Oberfläche gelangten, und zwar mitunter in sehr von einander entlegenen Zeiträumen, haben einige Theile jener Oberfläche in dem Zustande zu erhalten gewünscht, in welchem sie sich in den verschiedenen Zeiträumen befand. Darum kann nicht wohl eine Verwechslung Statt finden in Bezug der zerstörenden Wirkungen einer Epoche mit denen einer andern. Ohne ein solches Anhalten würden die Ereignisse aus der entferntesten Zeit Verunstaltungen durch Fluthen, oder heftige Strömungen aus den verschiedensten Perioden, als gleichzeitige angesehen werden. Die Konglomerate, mehrere hundert Fuß mächtig, auf welchen beinahe die ganze Folge wechselnder Lagen von Trachyt, Basalt und Schlacken am *Mont-Dore* ruht, weiter keine deutliche Scheidungs-Linien von den letzteren Alluvionen zeigen; das Nämliche hätte in manchen Fällen in *Cantal* Statt. Die Trümmer, aus allen den verschiedenen Zeiträumen abstammend, welche wir gegenwärtig in sehr ungleicher Höhe über die Gegend verbreitet sehen, würden, wären uns nicht Mittel geboten, über ihre Alter-Verschiedenheiten zu urtheilen, sich als Ergebnisse einer plötzlichen und furchtbaren Katastrophe darstellen, bei welcher Gesteine von sehr ungleichem Alter zertrümmert und hinweggeführt wurden, ohne alle Rücksicht auf die vorhandenen Niveaus, auf das Ungeheure der

Entfernung; sie müßten über tiefe Schluchten hinaus, und selbst über geräumige Thäler noch ihren Weg genommen haben.

Man dürfte die Frage stellen: tragen jene alten Basalt-Plateaus von *Mont-Dore* und *Cantal*, die ohne Zweifel einer weit früheren Zeit angehören, als die großen Thäler des nämlichen Landstriches (man erkläre den Ursprung der letzteren auf diese oder jene Weise), nicht auch manche andere Merkmale für eine gewaltsame heftige Fluth zeugend, welche Gestein-Trümmer aus den entlegensten Gegenden herbeiführen? Allein Merkmale der Art werden vermißt. Man findet keine aus dem *Cairon* abstammende Sandsteine oder Jurakalke weder in *Velay* noch in *Vivarais*; auch hat der Gürtel von Sekundär-Gesteinen, welcher die *Auvergne* umzieht, keine Trümmer geliefert, um die granitische und vulkanische Region von *Mont-Dore* oder von *Puy de Dôme* zu überlagern. Keinem Beobachter hat es gelingen wollen, im Gemenge der Alluvion der primären, terziären oder vulkanischen Bezirke des mittleren *Frankreichs*, auch nur ein Bruchstück einer Felsart aufzufinden, die meeresische Ueberbleibsel umschließt.

Die Folgen der Ereignisse, seitdem die terziären Seen in *Auvergne* bestanden, weisen auf eine nicht zu berechnende Periode hin. Man darf jedoch nicht aus dem Auge verlieren, daß selbst diese Süßwasser-Ablagerungen in der Geologie neu sind; noch neuer aber ist der Boden, welchen das Land zuletzt erhielt durch einige der Ausbrüche des *Mont-Dore*, obwohl auch diese der Bildung der meisten gegenwärtigen Thäler vorausgingen.

Mineralogische Wanderungen in der Grafschaft *Donegal* (*Irland*),

von

Herrn CH. L. GIESECKE.

Nach dem Englischen

von

Herrn H. v. M.

Folge einer, von der Königlichen Gesellschaft *Dublin* erhaltenen, Weisung verließ GIESECKE am Juni 1826 *Dublin* und ging von der *Derry-Str.* nach *Lifford* und *Letterkenny*, in der Absicht, der Grafschaft *Donegal* mineralogische Nachforschungen anzustellen. Er wählte die Stadt *Letterkenny* als Mittelpunkt seines Aufenthaltes. Zur Vermeidung unnöthiger Wiederholungen sind diese Beobachtungen nach den fünf Baronieen, aus welchen Grafschaft besteht, aufgeführt. Dieser Bericht
v. 1829.

ward erläutert durch einen beschreibenden Katalog aller darin erwähnten Mineral-Substanzen, welche aus 202 Stücken bestehen, und in dem Museum in *Dublin* zur Einsicht vorliegen.

Baronie *Kilmacrenan*.

Der Boden besteht aus Glimmerschiefer, meist von dünn - und geradschieferiger Textur, welches insbesondere bei der Kirche von *Letterkenney* der Fall ist, wo er zu den Bausteinen benutzt wurde. Er ist von asch- und silbergrauer Farbe, manchmal mit grünlichgrauen Talk-Blättchen gemengt, und er erstreckt sich längs dem ganzen Ufer von *Lough Swilly* bis *Castle Grove* und *Killycreen*.

In der Nähe von *Letterkenney* war ein Versuch auf Bleierz angestellt worden, welches in Knorren in eisenschüssigem Glimmerschiefer vorkommt. Das Erz besteht in Bleiglanz, zum Theil derb, zum Theil kubisch, und ist mit Eisenocker überzogen. Es war wieder verlassen worden, da es die Unkosten nicht lohnte.

Der Glimmerschiefer wechselt zuweilen und ist bedeckt mit Hornstein von sehr feinem Korn und dunkel grünlichschwarzer Farbe; dieses ist insbesondere der Fall in der Nähe von *Glenfort*, wo er auch an der Oberfläche stark eisenschüssig ist.

Bei *Gartan* liegen ausgedehnte Schichten von Chloritschiefer, mit Adern von Quarz, welcher wenig gemengt ist mit Chlorit. Bei *Creeslagh* ist die

unterlage Granit, von grobkörniger Textur, und an einigen Stellen überdeckt mit sehr dünnem wellenarmigem, silberweißem Glimmer. Der Granit verschwindet wieder längs der Strafe gegen *Ards*.

Muckish besteht aus sehr dünnschieferigem Glimmerschiefer, aus körnigem Quarz und silberweißem Glimmer. In einer Höhe von ungefähr 500 F. liegt eine ausgedehnte Schicht von weißem Quarzande, in sehr kleinen Körnern, welcher als vorzügliches Material in den Glas-Manufakturen von *Dumbarton* benutzt wird. Am Fusse dieses Berges findet man ein Lager primitiven Kalksteines, welcher in einen See hinein fortsetzt, von dem er bepült wird. Er stellt sich mit Verschiedenheit in Farbe und Qualität dar, namentlich: perlweiß, graulichweiß, blaulichgrau und aschgrau von Farbe, allmählich in das schönste Fleisch- und Rosenroth bergehend. Etwas vom Marmor ist fleischroth mit grauen Streifen, und perlweiß mit grauen Streifen. Die Dichtigkeit ist nach der Farbe verschieden, der perlweißse und graulichweißse ist von sehr feinem Korne, die andern Farben gehen in die feinkörnige und grobkörnige Textur über. In der Nähe liegen lose Blöcke von Serpentin mit Schwefelkies und Chlorit mit Schwefelkies. Der blaulichgraue Kalkstein ist an verschiedenen Stellen längs der ganzen Strafe nach *Dunfanaghy* sichtbar. Ein sehr rother Steinbruch mit weißem Kalkstein ist auch eröffnet in der Besizung des GEORG BARCLAY, ungefähr eine Meile von der *Ballymore*-Kirche; die

Stelle ist unter dem Namen *Marble Hill* bekannt. Er ist von ziemlich grobkörniger Textur, von weisser, aschgrauer und rosenrother Farbe. Er ist getrennt oder zerspalten, zu Fliesen, wenn man es so nennen mag, von grosser Länge, die Klüfte sind zuweilen überkleidet mit grünlichgrauem Glimmer und auch innerlich grünlichgrau und gelblichweiss gefleckt. Er ruht auf Glimmerschiefer, und wird angewandt theils als Baustein, theils, und besonders der gefleckte, zu Kamin-Verzierungen.

Einen sehr ausgedehnten Gang (*Whin-dyke*) von dunkel blaulichschwarzem, hartem Grünstein sieht man längs des Weges von *Dunfanaghy* nach *Ards*, und er durchschneidet den glimmerigen Thonschiefer.

Ich wendete mich in dieser Richtung nach dem nördlichsten Punkte der Grafschaft, nach *Hornhead*. Die ganze Küste längs des Meeres besteht aus Grünstein-Porphyr, zusammengesetzt aus sehr feinkörnigem Grünsteine von dunkelgrüner Farbe, mit innerliegenden prismatischen Krystallen von fleischrothem und gelblichweissem Feldspathe, ein Gestein von dem schönsten Anblicke, wenn es von dem Wasser des Meeres befeuchtet ist, und insbesondere da, wo das Gestein nach verschiedenen Richtungen durchsetzt wird von schneeweissen Quarz-Adern. Es liegen in diesen Adern grosse Blätter von Eisenglanz von stahlgrauer Farbe, Kupferkies und Schwefelkies und Theilchen von blätterigem Chlorit. Hier liegt auch die berühmte Höhle, welche unter dem Namen

Swine's gun bekannt ist, gebildet von der Einwirkung der See. Am Ende dieser Höhle erhebt sich eine enge perpendikuläre Röhre, bis zur Oberfläche des Felsen, in der Gestalt eines Kamins. Bei vollkommener Ebbe und Fluth (*half tide*), besonders mit einer Erhebung nördlichen Anschwellens, schießt aus der Röhre Wasser auf in Form feinsten Staubes, theilweise Schnee-ähnlich, zu unermesslicher Höhe, begleitet von furchtbarer Explosion, welche auf große Entfernung gehört werden soll, wie einige sagen auf zwanzig Meilen. Da die See sehr ruhig war, so war ich nicht so glücklich diese Explosion zu vernehmen.

Zu *Farland's point* ist ein sehr ausgedehnter Dyke von Grünstein.

Eine schöne neue Straße geleitet von *Fintown* nach *Glentice*. Man sieht hier ausgedehnte Steinrücke auf blaulichgrauen primitiven Kalkstein, theils einfarbig, theils gestreift. Dieser Kalkstein ruht auf Grünstein, in welchem Lagen befindlich sind von weißem grobkörnigem Kalksteine, welchen gemeine Granaten begleiten. Der Weg von hier nach *Cloghanealy* ist sehr schlecht. Die ganze Gegend ist reich an grobkörnigem, blaulichem Kalksteine. Bei *Kilbrum* sind für die Königliche Bergwerks-Gesellschaft von Irland Blei-Minen mit leidlich gutem Erfolg im Betrieb. Die Mine, welche ich besuchte ist gegen 27 Faden tief, und sein Flügelort 500 F. lang. Das Erz, gemeiner Bleiglanz, liegt in Knorren und Knollen im Glimmerschiefer und ist von recht guter

Qualität. In alten Haufen fand ich Fragmente von weißem Bleierz. Ungefähr vier Meilen von dieser Stelle liegt der Berg *Arraghil* oder *Arrighle*, der höchste in der Grafschaft. Seine Basis besteht aus Granit, mit sehr wenigem Glimmer, und er ist theilweise von Glimmerschiefer überdeckt. Dieser Granit enthält bisweilen Theilchen von Hornblende. An seinem westlichen Abhange, bei *Lough Dunloughy*, ist ein ausgedehntes Lager von feinkörnigem feinem Kalksteine, von milchweißer und perlgrauer Farbe, und mit sehr feinen Körnern. Ihn durchsezzen verschiedene *dykes* von Grünstein, von denen ich fünf nahe an einander sah, mit einer Erstreckung von ONO. nach WSW. Dieser Marmor wird schon seit zwölf Jahren von Hrn. WALKER betrieben. Ich halte diesen weißen Marmor für den besten in *Irland*; und er würde mit großem Vortheil zu benutzen seyn, wenn eine Straßse von *Kil drum* hierher geführt wäre. Der gegenwärtige Zugang zu dieser Stelle ist außerordentlich schlecht, und kann nur zu Pferde besucht werden. Dieser Marmor ist bedeckt von Hornblendeschiefer, in welchem ich gemeinen Granat fand von hyazinthrother Farbe, und dodekaedrisch krystallisirt.

Baronie *Boylagh* und *Bannogh*.

Ich kehrte auf demselben Wege über *Glenties* zum *Guibarra*-Flusse zurück. Der Granit ist hier allenthalben längs des Weges sichtbar. Ich besog

ete hier Schichten mit gemeinem Granate von dunkelbrauner Farbe, stark eisenhaltig, derb und in Dodekaedern, begleitet von Hessonit und Malakolith von dunkel lauchgrüner Farbe, mit Kalkspath. In dünnen schmalen Gängen kommt Bleiglanz in grobkörnigem grünem Kalksteine vor. Das Ufer der *Guilvarra* ist sehr felsig, und der Fluß voll von Sand. Die Ebbe und Fluth bewegt sich auf dem Flusse zu einer Entfernung von acht Meilen, bis *Rutland-bridge*, an der Strafe von *Fintown* bis zum *Rosses*. Unterhalb dieser gibt es Ueberfahrten; allein Fuhrwerk kann nicht übersezzen. Ich durchschritt den Fluß bei der niedrigsten Ebbe-Zeit und ging weiter nach *Dunglo*, oder *Cloghanlea*, eine zierliche kleine Stadt, und betrat den *Rosses*. Diese wilde Gebirgsgegend, welche fast gänzlich der primitiven Granit-Formazion angehört, ist übervoll an romanischen Darstellungen. Durch eine schmale Meeresenge gelangt man von *Lakbeg* zur Insel *Rutland* eine Gegend, auf welche unermessliche Summen seit dem Jahre 1786 verwendet worden sind, zur Unterstützung der Häring-Fischerei.

Von *Rutland* kehrte ich mich zur Insel *North Arran* oder *Arranmore*, zwei Meilen westlich von *Rutland*. Sie besteht aus rothem grobkörnigem Granite mit überhängendem Glimmerschiefer und Thonschiefer. In einem Thale befindet sich eine Ablagerung von gelblichweißem Porzellan-Thon, gemengt mit sehr kleinen Körnern von Quarz und

grauem eisenschüssigem, gemeinem Thon. Den Gestein durchziehen Adern mit kleinen Berg-Krystallen.

Zu *Crocy*, acht Meilen von *Arranmore*, findet man ausgedehnte Schichten von Talkschiefer, mit einliegendem, bisweilen eisenschüssigem gemeinem Schwefelkiese. Gemeiner Talk, Asbest, Steatit und Blende finden sich in Nestern und Kugeln. Der Glimmerschiefer ist theils silberweiß, theils von perlweißer Farbe. Letztere Varietät geht über in Talkschiefer. Die Lagen von Talkschiefer ziehen längs der Küste, und sind sehr zersezt, da die Ebbe und Fluth sie bespülen.

Eine andere, für die Mineralogie bemerkenswerthe Stelle in dem *Rosser* ist zu *Lough a Nure*, vier Meilen von *Lackberg*. Die Umgebung dieses schönen romantischen Landes besteht gänzlich aus Glimmerschiefer, mit ausgedehnten Lagen von grobkörnigem Dolomit, von perlweißer Farbe. An einer Stelle, in der Nähe des *Lough*, mit einer kleinen Insel in seiner Mitte, findet man eine Lage von körnigem Kalksteine, mit einliegendem Egeran von haarbrauner und gelblichgrüner Farbe, und in Prismen krystallisirten Epidot mit gemeinem Granate von röthlichbrauner Farbe. Die ganze Gegend umher ist sehr hügelig, und kann nur zu Pferde bereist werden.

Wenn man die Baronie *Boylough* durchwandert, kommt man bei *Mountcharles* über ausgedehnte Lagen von gelblichem geschichtetem Sandsteine. Es ruht auf Glimmerschiefer, welcher sich über die

anze Gegend gegen *Killybegs* ausdehnt, wo er Chlorit enthält, und Knollen gemeinen Quarzes. Gegen *Ardr* ist er mit Grünstein überdeckt.

Baronie *Raphoe*.

Die Felsen dieser Baronie bestehen aus Glimmerschiefer von verschiedener Qualität. Die Farbe ist meist aschgrau und graulichgrün, glänzend und sehr dünn-schieferig. Er ist durchsezt, besonders in der Nachbarschaft von *Lifford*, von breiten Adern perlgrünen Quarzes, und fleischrothen Feldspathes, ins Röthlichgelbe übergehend. Der Feldspath ist theils dicht, theils krystallisirt in kleinen vierseitigen Prismen. Ich bemerkte auch kleine Theilchen von Schwefelkies. In der Nähe von *Raphoe* findet man ausgedehnte Lagen von blaulichgrünem Kalksteine, welcher sich dem Dolomit nähert.

Bei einer Exkursion, welche ich nach *Drumboe Castle* anstellte, beobachtete ich Glimmerschiefer mehr wellenförmig gekrümmt, als in andern Gegenden der Grafschaft, insbesondere längs des Flusses.

Der Glimmerschiefer wechselt hier mit Thonschiefer, in welchem Schichten liegen von graulich-schwarzem Pfeifenthone (Walkererde?), welcher die Finger stark beschmutzt, und wahrscheinlich Bittererde enthalten dürfte.

Ueber dem Glimmerschiefer ruhen Schichten von blaulichgrünem, bisweilen glimmerigem Kalksteine.

Er ist durchsetzt von Quarz, von graulichweißer Farbe, Kalkspath von weißer, gelblichweißer und graulichweißer Farbe, mit inneliegenden Theilchen und Würfeln von Schwefelkies und mit dichtem Arsenikkiese.

An einer andern Stelle sah ich eine Schicht von körnigem, kieseligem weißem Kalksteine (Dolomit) von hellem Glanze. Er kommt vor in abgerissenen und getrennten Fliesen von verschiedener Größe, und ist an der Oberfläche etwas zersezt. Er ruht auf Glimmerschiefer von grünlichgrauer Farbe, worin ich grünlichschwarze Hornblende in kleinen Prismen inne liegend fand. Längs des Flusses *Dale* fand ich haarbraunen Titanit, in graulichweißem Quarze.

Die Mündung (*Gap*) von *Barnesmore*, ein schönes, eine Gebirgs-Kette durchschneidendes Thal, bietet dem Auge des Reisenden eine angenehme Mannichfaltigkeit von Ansichten dar. Zu beiden Seiten des Weges liegen hohe Berge von feinem rothem Granite, mit Schichten von Grünstein, und ein guter Weg längs des Flusses *Mourne* führt nach *Donegal*.

Zu *Fintown*, welches dicht am Berge *Shreag* liegt, ist eine Blei-Mine vormals von einigen Englischen Bergleuten angelegt worden, welche etwas zu versprechen scheint. Die Gänge liegen in feinkörnigem Granite, mit grünem Glimmer; der Granit wird von Glimmerschiefer überdeckt. Das Erz, gemeiner Bleiglanz, ist theils fein-, theils grobkör-

ig, derb und in kleinen Würfeln, und sehr oft mit derber, brauner Blende gemengt. Längs des erges *Skreag* und *Achla* sah ich ausgedehnte Lagen von blafsgrüner Hornblende mit Eisenocker und robkörnigem, gelblich- und röthlichweissem Braunpathe, und in grossen losen Blöcken, grauen Hornstein-artigen Quarz. Ein Steinbruch auf weissen robkörnigen Kalkstein wird dicht bei *Fintown* betrieben. Zu *Loughnabradan*, eine Meile von *Fintown*, dicht an der Strasse nach *Glentice*, kommt Bleiglanz vor, begleitet von Glimmerschiefer.

Baronie *Tyrhugh*.

Diese Gegend besteht vornämlich aus Granit und Glimmerschiefer. In dem ersteren liegen bei *Ballyshannon* dunkel braunlichschwarze Turmaline, krystallisirt in sechs- und neunseitigen Prismen, welche grosse Aehnlichkeit besitzen mit denen von *Dalkey* bei *Dublin*. Zu *Donegal* beobachtete ich um die Bai ausgedehnte Lagen von Grünstein-artiger Wacke, mit inne liegendem, graulichweissem Chalzedone in Knollen und Kugeln, welche hier unter dem Namen von weissem Karniol und kugeligem Mesotyp bekannt sind.

Diese Wackenart ist überdeckt von einer graulichschwarzen Substanz, von weicherer Natur, welche ganz den Charakter von schieferigem Thone hat.

Donegal, eine zierliche kleine Stadt, liegt angenehm an der Mündung der *Donegal Bai*. Von einem Granit-Hügel bei der Stadt erhält man einen weiten Ueberblick über die Stadt und ihre Bucht.

Baronie *Innishowen*.

Die hauptsächlichlichen Gebirgsarten dieser Baronie sind Glimmerschiefer von grauer Farbe, sehr oft wellenförmig gebogen, und Thonschiefer von graugrüner und röthlichbrauner Farbe. Ich fand bei *Redcastle* Grauwackenschiefer mit einliegenden zahlreichen weissen und rothen Quarz-Körnern. Er ruht auf Glimmerschiefer, welcher hier durchsetzt wird von Quarz-Gängen, welche mit Chlorit und Eisenocker gemengt sind, mit einliegenden Körnern von zerseztem gemeinem Granat. An verschiedenen Stellen, längs *Lough Foyle*, sind ausgedehnte Lagen von Rasen-Eisenerz (*meadow iron ore*). Eine andere Merkwürdigkeit fesselte meine Aufmerksamkeit; es ist eine Art von Zisterne in grauem Syenite, in der Gestalt eines steinernen Sarges, sechs und einen halben Fuß lang, zwei Fuß vier Zoll breit, und an dem einen Ende etwas schmaler, zwei Fuß vier Zoll hoch und drei Zoll dick. Er scheint an seinem oberen Rande etwas gefugt für einen Deckel oder eine Bedeckung. Der Stein, aus welchem diefs gebildet ist, rührt nicht aus der Nähe her. Er steht gegen zweihundert Schritte von dem Aufenthalte des Hrn. CHAM-

RES entfernt, und wird jetzt zu einem Austern-Behälter benutzt. Bei der Reise durch die Baronie von *Quickly's Point* bis *Carn* kam ich bei *Glenough* an einer alten Blei-Mine vorbei; sie wurde ungefähr vor fünfzig Jahren mit grossem Umfange gearbeitet. An den unermesslichen alten Haufen sammelte ich milchweissen Quarz, grauen Hornstein, berben und rhomboëdrischen Spath-Eisenstein, gemeinen Bleiglanz, derb und in Würfeln und Knaedern, derben und würfeligen Schwefelkies und braune Blende. Die Gänge, welche sehr reich zu seyn scheinen, brechen in talkigem, weisslichgrauem Thonschiefer.

Ich begab mich, längs *Lough Swilly*, zum *Knockglass*, einem Gebirgszuge von wellenförmigem, grauem talkigem Glimmerschiefer, mit Schichten von grauem, glimmerigem und gelblichgrauem mergeligem Kalksteine. In dem Glimmerschiefer bei *Gore* kommt eine Schicht von Chloritschiefer vor, innig gemengt mit erdigem Kupfergrün, und begleitet von Kupferkies und etwas zerseztem Schwefelkiese, letzterer in kleinen Würfeln krystallisirt.

Herr HAMILTON betreibt einen Steinbruch auf Kalkstein mit grossem Umfange. Der Kalkstein kommt darin in dünnen Blöcken von sechs bis acht Fufs Länge und drei bis vier Fufs Breite vor; er ist gemengt mit etwas Schwefelkies, und wird benutzt zu Bausteinen u. s. w. Der Steinbruch wird vom Atlantischen Ozean bespült, und die Ansicht

von der Spitze des Felsens von *Mawlinhead*, die entfernte Küste von *Antrim* und die unermessliche Fläche des Ozeans, ist wahrhaftig majestätisch und ergötzlich.

Die ganze Küste, längs *Mawlinhead*, besteht aus sehr feinkörnigem Granite mit sehr wenig Glimmer.

Die seltsamsten Krümmungen des Thonschiefers traf ich an, als ich *Innishowen* verließ.

I n s e l T o r e y .

Vor dem Schlusse mache ich noch auf diesen nördlichsten Punkt der Grafschaft aufmerksam. Zu dieser Exkursion verließ ich *Ards*, ganz erstaunt über die Menge von essbaren und trinkbaren Artikeln für den kurzen Zeitraum, welchen ich mir für meine Wassertour festgesetzt hatte; allein meine Freunde zu *Ards* versicherten mich, daß die stürmische See der *Atlantis*, indem sie durch den *Torrey-Sound* strömt, sehr oft die Bote auf drei und vier Wochen von der Insel zurückhalte. Wir verließen das Land um ein Uhr; durch einige kleine Brandungen gelangt, ward die See ungestümer, und wir erreichten die Insel um sieben Uhr Abends. Die Insel, vom festen Land gesehen, hat den Anschein von einem sehr großen alten Kastell als Ruine, die Felsen, welche die Mauern darstellen, erheben sich perpendikulär aus der Tiefe der See. — Je mehr man sich diesen Felsen nähert, um so

rechtbarer wird der Gedanke, daß diese schreckliche Strecke Landes von Menschen bewohnt sey. Es sind zwei elende Dörfer an den beiden entgegengesetzten Enden dieser Insel vorhanden, welche, nach ihrer Lage benannt, *East-town* und *West-town* heißen; wir begaben uns zu Land nach *East-town*.

Es sind auf dieser Insel die Ruinen von zwei alten Kastellen vorhanden, eine am östlichen, die andere am westlichen Ende. Es ward mir berichtet, daß sie ein Dänischer König, mit Namen *Barns* errichtet habe, daher die Benennung der Insel wahrscheinlich Dänischen oder Skandinavischen Ursprungs, gebildet aus dem Worte *Tor* oder *Thor* (der Gott des Donners) und *Ey* (Insel).

Die Insel besteht aus porphyrartigem Syenit, durchsetzt von grauem schieferigem Quarze, welcher einen Anschein von Schichtung hat. Längs der Küste treten Massen von grobkörnigem Granite hervor. Ich bin zum Gedanken verleitet worden, daß die ganze Masse auf Granit ruhen möchte. Ich verfolgte drei *dykes* von basaltischem Grünstein mit umliegendem Augit.

Die Länge dieser Insel von SO. nach NW. ist drei Meilen, ihre Breite eine Meile.

Es unterliegt keinem Zweifel, daß der weisse Marmor von *Dunlughy*, bei dem Berge *Arrigle*, von vorzüglicher Qualität ist, und zu den feinsten Werken in der gewöhnlichen Skulptur verwendet werden könnte. In der Textur und weissen Farbe nähert er sich mehr dem *Parischen* als dem von *Carara*. Der Marmor von *Muckish* ist glänzender, aber gleichfalls von guter Qualität.

Anmerkung. Erwägen wir bei dieser Schilderung, welche GRESSE über die Grafschaft *Donegal*, während seinen Wanderungen, gewann, das übrige *Irland*, ferner *Schottland* und *England*, so sind jene Angaben Beiträge zur genaueren Kenntniss des Granites, des Glimmerschiefers, der Grauwacke, des älteren Kalkes, so wie des Grünsteines dieser drei Insel-Reiche; indem unter ihnen die geologische Relation für die berührten Fels-Gebilde erweislich ist. Auf einen solchen Zusammenhang hat auch Boué in *Essai géologique sur l'Écosse* (p. 373) hingedeutet. Die Gebirgs-Ketten, nördlich der *Grampians* (*Schottland*), welche meist aus Glimmerschiefer, auch aus chloritischen und quarzigen Felsarten bestehen, ziehen sich über die Inseln *Jura* und *Isla* in die Grafschaften *Londonerry* und *Donegal* durch eine Meeresenge von 20 bis 33 Toisen Tiefe, hinüber, wo sie bergiges Land, größtentheils aus Glimmerschiefer bilden. In der Grafschaft *Donegal*, von der *Foyle-Bai* bis zur *Donegal-Bai*, nimmt diese Formation gegen 476 Englische Quadrat-Meilen ein, sie wird großen Theils talkig, wie in *Schottland*, im Uebrigen sehr reich an Quarz, und umschließt Schichten von Kalkstein und Hornblende-Gestein. Die Grauwacke ist für *Irland*, in der *Bai Carlingford*, deutlicher im Zusammenhange mit jener von *Schottland* vorhanden. Man findet darin, wie in *Schottland*, Gänge von Bleiglanz und Kupfererzen. Der Granit, wie in *Schottland* und *England*, ist auf einem, 324 Quadrat-Meilen großen, Raum der Berge *Mourne* hervorgehoben, und ebenso zuweilen porphyrisch und im Uebergange in Syenit. Die Vereinfachung der geologischen Phänomene zu ihrem gemeinsamen Ganzen, wird nur dann gelingen, wenn sie aus der gesamten Mannichfaltigkeit der Erscheinungen resultirt, welche durch die ausführlichen Beobachtungen bereitet werden.

H. v. M.

M i s z e l l e n.

Biosby theilte, in seiner Topographie des Niagara-Flusses, mehrere Nachrichten, die geognostischen Verhältnisse der Gegend betreffend, mit (*Quart. Journ. of Sc., Lit. and Arts; Jan. to March; 1829, p. 49*). Das den Strom begrenzende Alluvium und Diluvium bietet nur geringen Stoff zu interessanten Bemerkungen. Der vorhandenen Blöcke sind wenige, und sie haben keine bedeutende Grösse. Sie stammen meist aus den östlichen und nördlichen Gebirgen, und gehören fast ohne Ausnahme den sogenannten Primitiv-Gesteinen an. Der rothe Sandstein der unteren Gegenden wird gewöhnlich am höheren Niveau des Stromes getroffen; ferner erscheint der milchweisse Quarz vom Ontario-See, auch trifft man einen sandigen Kalkstein aus der nämlichen Gegend. Die letztere Felsart wird durch Glimmerschuppen und die ihr eigenthümlichen Petrefakten, Plagiostomen u. s. w. charakterisirt. — Die einzigen anstehenden Gesteine sind ein, kieselige Massen führender, Kalk (*cherty limestone*), ein braun gefärbter Kalk und ein thoniger Schiefer. Die Lagerungs-Verhältnisse.

J. 1829. 59

nisse sieht man in tiefen Einschnitten deutlich enthält. Der braune Kalk nimmt die obere Stelle ein. Er ruht auf kalkigem Schiefer, und dieser auf sandigem Gesteine, das in den höheren Theilen sehr eisenschüssig, in den unteren aber sehr thonig ist und salzige Quellen entläßt. Der braune, zuweilen auch lichtegrau gefärbte, etwas bituminöse Kalk trägt den Kalk mit quarzigen Einschlüssen. Seine Mächtigkeit belauft sich, in der Nähe der Fälle, auf 25 bis 27 Yards. Das Gefüge des braunen Kalkes ist theils fein-, theils grobkörnig, und stellenweise zeigt er sich voll von unregelmäßigen, ein zerrissenes Ansehen habenden Poren und kleinen Blasen-artigen Räumen; auch findet man zwei wenig beträchtliche Höhlen darinnen. Die Mächtigkeit wechselt von 16 bis 30 F. In den drusigen Weitungen erscheinen Krystalle von Kalkspath, Massen blätterigen Gypses, Flusspath-Theile, Krystalle von Quarz und von schwefelsaurem Stronzian. Man trifft diese Substanzen theils vereinzelt, theils zusammen gruppiert in dem nämlichen Drusenraume. Auch Blende und Bleiglanz kommen mit dem Quarze vor. In den unteren Lagen zeigen sich häufig kleinere und größere Massen von körnigem Gypse, in den oberen findet man viele Feuerstein-ähnliche Nieren von mehreren Zoll im Durchmesser. Organische Überbleibsel kommen nur sehr sparsam bei den Fällen vor. Am *Table Rock* trifft man wenige Terebrateln, Enkriniten-Theile und eine *Turbo*, so wie einige Favasiten. Gegen *Queenston* erlangt der braune Kalk eine Mächtigkeit von wenigstens 70 F. Er führt sehr viele Enkriniten-Theile, auch Terebrateln und Trilobiten, ferner Turbinolien, Milleporen, Reteporen, Mardreporen und *Productus*. Gyps- und Kiesel-Nieren kom-

nen hier nicht vor. Auf eine Strecke von 30 Meilen, bis zum Dorfe *Grimsby*, bleibt der Kalk immer derselbe. Die Unterlage bildet ein schwarzer thoniger Kalkschiefer. Bei den Fällen vom *Niagara* ist die Schiefer-Struktur des Gesteines sehr ausgezeichnet. Häufig sieht man Flecken von Schwefel herrührend, welche Substanz auch in nadelförmigen, büschelweise zusammengehäuften Krystallen gefunden wird. Von organischen Ueberbleibseln nicht eine Spur. Die nächst folgende tiefere Felsart ist ein Sandstein, der sich in seinen oberen Lagen weiß oder grau und sehr quarzig zeigt; sodann kommen rother thoniger, schieferiger Sandstein, fester grauer, kalkig-thoniger Sandstein, und endlich ein weicher rother und grüner thoniger Schiefer. (EATON betrachtet das letztere Gestein als das ausschließlich Salz-führende; es ist sein *saliferous rock*.) — Der Verf. ist geneigt, alle diese Lagen und den über ihnen seine Stelle einnehmenden Kalk als gleichzeitige Gebilde zu betrachten. Merkmale erlittener Störungen sind nur sehr wenige wahrnehmbar. Die eingeschlossenen fossilen Reste weisen auf keinen verschiedenen Zeitraum hin; die beiden oberen Sandsteine wechsellagern zuweilen mit einander. Der rothe thonige Sandstein von Schiefer-Struktur, über 20 F. mächtig, enthält verschiedenartige Terebrateln und eine Versteinerung, welche SOWERBY's *Orthocera annulata* zunächst steht, ohne jedoch ganz damit übereinzustimmen. Der kalkig-thonige Sandstein gehört dem Salz-führenden Gebilde an, und ähnelt einer in *Cheshire* vorkommenden Felsart. *Lingula mitiloides* wird in ihm getroffen; auch enthält er hin und wieder Haufwerke von Muscheln zur

Unio-Familie gehörig, so wie die erwähnte *Orthocera*-Art.

Deutsche Zeitungen haben vor nicht langer Zeit einen Steinregens erwähnt, der angeblich bei *Puerto de Santa-Maria* unfern *Cadiz* niedergefallen seyn sollte. Es ist dies aber ein Irrthum, der auf Mangel an Kenntniß der Spanischen Sprache beruht. Man schreibt aus *Cadiz* unter dem 9. Juni 1829. »Ich kann versichern, daß nicht ein einziger Stein gefallen ist. Ich befand mich zu *Puerto de Santa-Maria*, als gegen 2 1/2 Uhr Nachmittag ein sehr heftiger Regen begann, auf welchen ein gewaltiger Hagel folgte. Die Körner hatten theils Erbsen-Größe, theils ein so beträchtliches Gewicht, daß sie wohl vermocht haben würden, einen Ochsen zu tödten. In weniger als zehn Minuten waren alle Straßen überschwemmt; das Wasser stand höher als 2 F. Der Hagel dauerte über eine Stunde, und hinterließ auf den Dächern der Häuser, so wie in den höher gelegenen Straßen, wo kein Weg führen durch Strömungen Statt hatte, eine anderthalb Fuß mächtige Lage seiner Körner. Mit dem Ausdrucke *Piedra* bezeichnet man gewöhnlich im Spanischen die großen Hagel-Körner; die kleinen heißen *Granizo*. So hat ein Mißverstehen die Sage von einem Steinregen herbeigeführt.« (Eingesendet.)

FREIESLEBEN lieferte in seinem »Magazine für die Oryktographie von Sachsen« * einen besondern

* Freiberg; 1828 und 1829. — Bis jetzt sind zwei Hefte erschienen.

verthvollen Beitrag zur mineralogischen Kenntnifs dieses Landes und zur Geschichte seiner Mineralien. Seit länger als 40 Jahren sammelte der hochverdiente Verf. an dem Material zu diesem Werke. Eigene Beobachtungen in den verschiedensten Gegenden von *Sachsen* angestellt, die Durchsicht zahlreicher Mineralien-Kabinette des Inlandes, und eine sorgfältige Benutzung aller zugänglichen litterarischen Quellen führten zur genauesten Kenntnifs sämtlicher örtlichen Verhältnisse der Mineral-Erzeugnisse jenes Königreiches. In Aufzählung der Fossilien folgte Fr. dem *Werner'schen* Systeme mit Einschaltung des Neuern, und die bis jetzt abgehandelten Gattungen, mit dem Zirkon anfangend, reichen bis zum Axinit. Bei einer jeden einzelnen Gattung findet man die Art des Vorkommens und die Geschichte und Litteratur mit großer Sorgfalt bearbeitet. — Wir können nur bedauern, daß der Raum uns nicht gestattet, einen umfassenden Auszug zu liefern; unsere Leser werden uns erlauben sie auf das Werk selbst, dem wir raschen Fortgang wünschen, zu verweisen.

In der Sizzung der geologischen Gesellschaft zu *London*, am 21. März 1828, wurden geognostische Nachrichten, die *Nordwest-Küste von Amerika* betreffend, von J. *RICHARDSON* mitgetheilt *. Im Laufe des Jahres 1825 hatte eine Untersuchung der Ufer

* Die Nachrichten waren während der Expedition des Kapitän *FRANKLIN* gesammelt worden.

des großen *Bear - Sees* Statt, auch verfolgte man den Lauf des *Mackenzie*-Flusses von da bis zum Meere. Gleichzeitig wurden Exkursionen in östlicher Richtung, bis zur Mündung des *Copper - Mine*-Flusses angestellt. Im Ganzen war indessen die Zeit, welche auf geognostische Forschungen verwendet werden konnte, sehr beschränkt; auch war die lange dauernde Ueberdeckung des Bodens mit Schnee (er währte acht Monate hindurch) sehr ungünstig. — Das beschriebene Land besteht im Allgemeinen aus drei bis vier Formationen:

1. Die westlichste Abtheilung enthält die *Rocky mountains*, die, von SO. nach NW. ziehend, aus primitiven Gesteinen zu bestehen scheinen. Ihr östlicher Abhang ist steil, gegen W. verflachen sie sich mehr allmählich. Im W. des *Mackenzie* stoßen die Berge an das Meer, und sind gegen ihr Ende in vier Gruppen oder Ketten getheilt. Kapitän FRANKLIN belegte sie mit den Namen: *Richardson's*, *Buckland's*, *Romanzoff* und Britische Kette. Im W. der zuletzt erwähnten Kette wird das Land niedriger.

2. Ein anderer sehr ausgedehnter Zug von Primitiv-Gesteinen im Norden von Amerika folgt beinahe der nämlichen Richtung, wie die *Rocky mountains*; allein gegen N. konvergiren beide Züge, und sind unter 50° Breite 700 Meilen entfernt von einander. Im östlichen primitiven Zuge herrschen vorzüglich Granit und Gneifs; der Charakter desselben ist im Ganzen sehr einförmig, er erhebt sich nicht beträchtlich, und wird von mehreren Flüssen durchschnitten, die auf den *Rocky mountains* entspringen.

en. Ausgedehnte Kalk-Strecken begrenzen den Zug zu beiden Seiten.

3. Das nordöstlichste Ende der *Rocky Mountains*-ette, in der Nähe der Mündung des *Mackenzie*, besteht aus Grauwacke und andern Transizions-Gebilden, die, dem Anscheine nach, zwischen den primitiven und den Kalk-Formationen ihre Stelle einnehmen. An mehreren Orten tritt eine Felsart auf, welche dem rothen Uebergangs-Sandstein (*old red sandstone*) zu entsprechen scheint.

4. In dem Zuge zwischen den *Rocky mountains* und dem erwähnten östlichen Urgebirgs-Zweige treten vorzüglich Kalk-Schichten auf. Man findet in diesem Zuge, was besondere Beachtung verdient, eine Folge von grossen Seen, oder Seen-ähnlichen Flüssen, die einen sehr beträchtlichen Theil der Oberfläche einnehmen; der Boden mehrerer derselben scheint unterhalb dem Meeres-Niveau zu seyn. Der Verf. verfolgte diesen Kalk-Zug an einer Stelle bis auf 280 Meilen Weite von dem östlichen primitiven Zweige; eine der höchsten Spitzen, ungefähr eine Meile vom *Bear-See*, zeigte eine Meereshöhe von 950 F. Der Charakter des Kalksteines dieses Distriktes ist sehr einförmig. Die Bergkuppen sind beinahe denen der *Rocky mountains* parallel. Ein grosser Theil der beobachteten Gesteine gehörte dem *magnesian limestone* an, entweder der Formation des Engischen *magnesian limestone* beizuzählen, oder dem Bergkalko (*mountain limestone*), welcher, wie bekannt, häufig Domit-Lager einschliesst. — Auch unter den fossilen Resten der Felsart trifft man die nämlichen Geschlechter, wie im Bergkalko und in den Lagen des *magnesian limestone* im

nördlichen *England*. Man findet darin Korallen, *Productus*, *Terebratula* und *Cardium*. Feuerstein-artige Massen (*Chert*) kommen hin und wieder in den Kalk-Schichten in großer Häufigkeit vor. — So sehr nun die erwähnten Merkmale der Meinung das Wort reden, daß das befragte Gestein dem Bergkalke angehören dürfte, so weisen andere Erscheinungen, — wie das nicht seltene Vorkommen großer Gyps-Mengen, in Verbindung mit häufigen Salz-Quellen und einer auffallenden Quantität von Erdöl, so wie die Gegenwart weicher mergeliger Sandstein- und Brekzien-Lagen, zwischen denen des Dolomits — der Felsart ihre Stelle beim *magnesian limestone* des nördlichen *Englands* an; dazu kommt noch eine nicht unwichtige Thatsache, nämlich der Umstand, daß der dolomitische Kalk bei weitem vorherrschend ist in dem Gebilde, und man folglich sich verleitet sehen könnte, die Gebirgsart dem Deutschen Zechsteine beizuzählen.

5. Ueber dem Kalke, und, in einigen Fällen scheinbar wechselnd mit dem Dolomite, zeigt sich eine weit ausgedehnte Ablagerung von Sandstein, von bituminösem Schiefer und schieferigem Thone, mit nierenförmigen Thon-Eisenstein-Massen und mit Lagen von Braunkohlen. Die Schiefer enthalten Abdrücke von Farnkräutern, *Lepidodendrum* und andere vegetabilische Ueberbleibsel. Auch sah man unter den Versteinerungen dieser Formazion einen Ammoniten, der, nach *Sowerby's* Vermuthung, jenen entspricht, die in irgend einem Gliede der oolithischen Reihe *Englands* getroffen werden. Vielleicht entspricht das Ganze den Kohlen-führenden Schichten, die einen Theil der Oo-

th-Reihe in *Yorkshire* und zu *Brora* in *Schottland* aus-
 machen. — Die beschriebene Folge von Lagen erstreckt
 sich weit längs dem *Mackenzie*-Flusse und an den Ufern
 des grossen *Bear*-Sees; auch tritt dieselbe an der nördli-
 chen Küste, in einer Entfernung von 300 Meilen auf, und
 war indem sie das nämliche Streichen beibehält, wo-
 durch der Schluss gerechtfertigt wird, daß das ganze zwi-
 schenliegende Land von ihr eingenommen werden dürfte. —
 Beim Kap *Bathurst* bilden Alaunschiefer-Felsen die Küste
 auf eine Strecke von mehr als 60 geographischen Meilen.

6. Am Vorgebirge vom Kap *Lyon* findet man weit
 ausgedehnte Reihen von Säulen-artig abgesondertem Trapp
 in Verbindung mit Kalk und mit schieferigem Thone;
 Grünstein (?) kommt hier und an einigen andern Stellen
 häufig vor. Ferner tritt Porphyr (?) in niederen kegelför-
 migen Bergen auf, namentlich in dem Hochlande zwischen
 den *Copper mountains* und dem *Bear*-See.

7. Nahe an der Westgrenze des Kalksteines, nicht
 fern vom Fusse der *Rocky mountains*, zeigen sich weit
 ausgedehnte Ablagerungen von Sandstein, Grufs, mehr und
 weniger bituminöser Thon und Braunkohlen, die vielleicht
 der terziären Zeit angehören dürften.

8. Für das Vorhandenseyn jüngerer Kalk-Gebilde, als
 der *magnesian limestone*, spricht ein, an der Mündung der
Babbage gefundenes, Kalk-Bruchstück, welches Ueberreste
 von *Cyclas medius* einschließt, eine Versteinerung, die,
 wie bekannt, dem Englischen *weald-clay* häufig zusteht.

Nach Berichten aus den *Bogosjotoschen* Krön-Bergwerken (im Gouvernement *Ekaterinoslaw*), wo bis 1823 kein Gold gewonnen wurde, hatte sich dieses edle Metall seitdem immer mehr gezeigt, so daß die Ausbeute vom Mai 1828 bis zum Mai 1829 bereits 5 Pud, 4 Pfund und 24 Solotnik betrug. Im Laufe dieses Jahres entdeckte man wieder an drei Stellen bedeutende Gold-Lager, und außerdem noch an einem Bache ein reiches Goldsand-Lager auf einer Strecke von 8 bis 9 Werst, und bald darauf in der Nachbarschaft noch ein anderes reichhaltigeres. (Zeitungs-Nachricht.)

Namen - Register.

- A**LGEE, FR., mineralogische Verhältnisse von *Neu-Schottland*. 223.
- ALLAN**, TH., Beschreibung einer Masse von Gediengen-Eisen in der *Atacoma*-Wüste in *Peru* aufgefunden. 475.
- ANKER**, Andeutungen über das Geognostische der Gegend von *Grätz*. 710.
- ATWATER**, C., Geognosie von mehreren Theilen des *Ohio*-Staates. 788.
- B**ALD, R., über die Brände in Kohlen-Gebilden. 363.
- BASTEROTT**, Untersuchung der Unterlage des Kreide-Gebirges unfern *Folkstone*. 369.
- BECHE**, H. T. DE LA, Geognosie von *Jamaika*. 81.
- BERZELIUS**, Untersuchung eines neuen Minerals. 599.
- BERTRAND-GESLIN**, Beschreibung der Knochen-führenden Diluvial-Ablagerung im oberen *Arno*-Thale in *Toskana*. 454.
- BEUDANT**, über die Eigenschwere der Mineral-Körper. 546.
- BOSBY**, J. J., Beschreibung des *Eric*-Sees in *Canada*. 603.
- — geognostische Verhältnisse der Gegend des *Niagara*-Flusses. 925.

BIRD, Beiträge zur Geognosie von *Palästina*. 785.

BOUÉ, geognostische Bemerkungen. 779.

— — mineralogische Bemerkungen. 513.

BRONGNIART, AL., Entdeckung des Aluminits im plastischen Thone zu *Autenil*. 228.

— — über die Fels-Blöcke im Diluvium *Schwedens*. 49.

BRONN, H., Nachtrag zu den Bemerkungen über die fossilen Reste aus der Familie der Tubikoleen. 321.

— — Beschreibung der Fisch-Abdrücke in Eisenstein-Nieren und über *Palaeoniscum macropteron*. 483.

BUCH, L. v., Beschreibung der Hippuriten. 376.

BUCKLAND, Beschreibung einer neuen Familie fossiler Pflanzen. 394.

— — Beschreibung einer neuen Familie fossiler Pflanzen der Cycadeoideen. 614.

CALDER, J., allgemeine Uebersicht der Geognosie von *Indien*. 789.

CAMPBELL, PATRICK, Bericht über das Erdbeben zu *Bogota* und in der *Kordillera*. 372.

CARPI, Beschreibung eines alten Lava-Stromes bei *Rom*. 637.

COMPTON, Nachrichten über Granit mit grüngefärbtem Feldspathe unfern *Tivoli*. 375.

COVELLI, N., Beschreibung des Erdbebens auf dem Eilande *Ischia*. 611.

CRICHTON, A., Gebirgsarten-Folge, nebst einer geognostischen Skizze vom *Taunus*. 618.

CULLEN, geognostische Nachrichten über die Gegend zwischen *Madras* und *Bellary*. 705.

- DAUBENT, Uebersicht der bedeutendsten geognostischen Sammlungen in *England*. 477.
- AVR, H., Bemerkungen über die Färbung der Wasser. 473.
- Erscheinungen der Feuerberge. 29.
- ELCROS und ROZER, über die geognostische Beschaffenheit der Berge im südlichen Theile von *Etangs de Caronte et de Berre* im Departement des *Bouches-du-Rhone*. 450.
- EL RIO, Untersuchung zweier neu entdeckter Mineralkörper von *Culebras*. 400.
- ESNOYERS, J., über einige Formationen meerischer Ablagerungen neueren Ursprunges als die terziären Gebilde des *Seine*-Beckens. 830.
- DUR, BERTRAND DE, Bemerkung über fossile Gebeine von vulkanischen Schlacken umschlossen. 222.
- FRÉNOX, Beschreibung des Zentral-Plateaus *Frankreichs*. 344. 569.
- UNCAN, H., Nachricht über die Spuren von thierischen Fußstritten im Sandsteine. 301.
- UVAUCEL, Beschreibung der Höhle von *Booben* in dem *Cossyah*-Gebirge. 534.
- LATON, A., Diluvial-Ablagerungen im Staate von *New-York*. 703.
- NGELHARDT, M. v., Untersuchungen über die Lagerstätte von Gold und Platin im *Ural*-Gebirge. 229.
- ORBES, J. D., Beschreibung des *Pausilipo*-Berges und des *Agnano*-Sees. 717.
- ORCHHAMMER, über die Kreide-Formazion *Dänemarks*. 190.

FRANKLIN, J., über die Geognosie von *Bundelcund*, *Beghelcund* und die Distrikte von *Sangor* und *Jabalpor* im mittleren *Indien*. 469.

FRETESLEBEN, *Oryktographie von Sachsen*. 928.

GIESECKE, L., mineralogische Wanderungen in der Grafschaft *Donegal*. 909.

GLASER, Beschreibung des brennenden Berges bei *Dattweiler*. 608.

GLENNIE, W., Bericht über die Besteigung des *Popocatepetl*. 506.

GOLDFUSS, M., Beschreibung der Petrefakten des Museums zu *Bonn* und der HÖNINGHAUS'schen zu *Krafeld*. 690.

HÄIDINGER, Beschreibung einer neuen Mineral-Spezies des *Erinit*. 714.

— — und E. TURNER, Untersuchung der *Manganerz*. 628.

HARDIK, J., Nachricht über die Berge um *Biana* in der Ostindischen Provinz *Agra*. 607.

HARTMANN, mineralogische Bemerkungen. 433. 679.

HEHL, geognostische Verhältnisse der *Württembergischen Alp*. 797.

v. HOFF, Bemerkungen über die Gegend von *Koburg*. 67.

— — fragmentarische Bemerkungen über die geognostische Beschaffenheit der Gegend um *Koburg*. 1.

— — Nachtrag über die geognostische Beschaffenheit der Gegend um *Koburg*. 361.

HUER, Beschreibung eines *Krystall-Gewölbes* in der Gegend von *Solothurn*. 149.

UNDESHAGEN, Abhandlung über die Verhältnisse zwischen den Gebirgs-Bildungen im südwestlichen und nordwestlichen *Deutschland* 394.

UOT, geognostische Betrachtungen über das Vorhandenseyn der fossilen Reste von Wirbelthieren in den verschiedenen Fels-Schichten. 281.

UAEGER, G. FR., Beschreibung der Pflanzen-Versteinerungen in dem Bau-Sandsteine von *Stuttgart*. 457.

KEFERSTEIN, Schilderung der Nord-Deutschen Ebene. 400.

WING, J., Beobachtungen über die Geognosie von *New South Wales*. 534.

KLIPSTEIN, A., geognostische Bemerkungen. 682.

— — Wanderung durch *Sachsen* und *Böhmen*. 495.

KOBELL, F. v., Beschreibung des Pektoliths. 712.

— — Beschreibung des Thraulits. 629.

— — Entdeckung einer neuen Mineral-Spezies. 629.

KÖHLER, FR., mineralogisch-chemische Untersuchung einiger Varietäten des Diallags. 386.

— — über den Strahlkies von *Grofs-Almerode* in *Hessen*. 473.

KÖLLE, A., Entstehung und chemische Beschaffenheit der Salzsoolen. 543.

KUPFFER, über die Krystallisazion des Adulars. 475.

LARDY, Reise nach dem *St. Gotthard*. 431.

LEES, J. C., Beschreibung der Geognosie von *St. Christoph*. 618.

LILL V. LILIENBACH, Beobachtung über die Diluvial-Abgerungen über dem Alpenkalke. 147.

LUBARSKI, Nachricht über den Platin-führenden Sand von Tihil. 785.

LYELL, C., und R. J. MURCHISON, die Thal-Bildung, erläutert durch die vulkanischen Gesteine im mittleren Frankreich. 854.

MAC-CULLOCH, J., Beschreibung einer figurirten Abänderung von Kohlen aus Glamorganshire. 374.

— — Beschreibung über das Zusammentreffen von Granit und Sandstein in Sutherland. 608.

MANTELL, GIDEON, Nachricht über die Fossilien der Grafschaft Sussex. 395.

MARASCHINI, P., über einige vulkanische Gesteine im Valle di Fiemme. 109.

MEADE, W., Bemerkungen über den Anthrazit in Europa und Amerika. 783.

MERIAN, Erläuterungen zu einer geognostischen Durchschnitts-Zeichnung durch den Jura von Basel bis Arwangen. 699.

MERTENS, H., Ausbruch des Awatscha auf Kamtschaka. 557.

V. MEYER, Beschreibung der fossilen Reste von Land-Säugethieren bei Gmünd gefunden. 150.

— — Notizzen über fossile Pferde-Reste. 280.

— — über die Versteinerungen von Solenhofen. 690.

MILL, N., Bericht über das Erdbeben in Colombia (1827). 368.

MILLER, T. S., Beobachtungen über die Belemniten. 552.

Mon.

ORGAN, O., Nachrichten über einige Phänomene des *Vesuvius*. 787.

MINSTER, Graf v., Beschreibung der Versteinerungen aus dem feinkörnigen Thon-Eisensteine am *Kressenberge* bei *Traunstein* in *Baiern*. 543.

MURCHISON, R. J., und C. LYELL, die Thal-Bildung, erläutert durch die vulkanischen Gesteine im mittleren *Frankreich*. 854.

NEUMANN, über die Zeichnungs-Methode für triklinometrische Krystalle. 622.

NICOL, W., Bemerkungen über die, in krystallisirten Mineralien enthaltene, Flüssigkeiten. 438.

OGGERATH, Beschreibung des Erdbebens im Königreiche der *Niederlande* und in den Königl. Preufs. Rheinisch-Westphälischen Provinzen. 387.

OSANN, G., Untersuchung des Platins. 546.

PENTLAND, J. B., Beobachtungen in der *Andes*-Kette von *Peru* angestellt. 236.

PILLIPS, J., geognostische Beobachtungen der Gegend von *Ferrybridge*. 700.

— über die Gruppen von schieferigen Gesteinen in *Yorkshire*. 226.

RYKER, W. S., geognostische Beschaffenheit der Gegend am *Alabama*-Fluss. 698.

ST, G. H., über die Beschäftigungen der Russisch-Kaiserlichen mineralogischen Gesellschaft in *St. Petersburg*. 814.

QUETLET, Nachrichten über das Erdbeben in den *Niederlanden* und in mehreren *Französischen Grenz-Städten*. 382.

RANKING, J., Beschreibung von *Elephanten-Resten*. 625.

RENGGER, Beobachtungen über die *Lagerstätte des Goldsand*es in der *Aar, Emme* und *Ilis*. 602.

RICHARDSON, J., geognostische Nachrichten über die *Nord-west-Küste von Amerika*. 929.

RITTER, PH., Beschreibung der *Anthrazit-Gruben zu Belmont*. 228.

ROSE, C. B., Mittheilung über die *organischen Reste des Diluviums in Norfolk*. 713.

— — **G.**, Untersuchung des *Ryakolith*. 711.

ROZER, geognostische Schilderungen von *Boulogne-sur-Mer*. 440.

SCHINZ, Uebersicht der in den *Kohlen-Gruben des Kantons Zürich* aufgefundenen *fossilen Säugethier-Reste*. 622.

SCROPE, G. POULLET, Beschreibung der *vulkanischen Umgebung von Neapel*. 645.

— — **Geognosie der Ponza-Eilande**. 161. 324. 415.

SEDGWICK, A., und **R. T. MURCHISON**, über die *Ablagerung von älteren Konglomeraten und andern sekundären Gebilden an der Nord-Küste von Schottland*. 395.

SENONER, Bemerkungen über den *Steatit*. 213.

— — über den *Perlstein im Euganeischen Gebirge*. 221.

SOLLY, S., vom *Ursprung der Trapp-Gesteine*. 383.

- RUDER, Bemerkungen über das *Piacentinische*. 134.
 — — Beiträge zur geognostischen Kenntniß einiger Theile
 der südlichen *Alpen*. 241.
 — — Gebirgs-Verhältnisse am südöstlichen Rande der
Alpen-Kette. 730.
 — — mineralogische Bemerkungen. 435.
 WINTON, G., über die Diamant- und Gold-Gruben der
Nordwest-Küste von Borneo. 704.

TAYLOR, R., Nachrichten von fossilem Holze in *Norfolk*
 gefunden. 305.

TOURNAL, Schilderung der geognostischen Beschaffenheit des
 Beckens von *Narbonne* im *Aude-Departement*. 535.

TROLLE-WACHTMEISTER, Graf, Zerlegung eines neuen Mi-
 nerals. 228.

VERNON, W., Zerlegung eines thonhaltigen Minerals. 715.

ZEUSCHNER, über den Dolomit im Thale von *Fassa*. 401.

ZINKEN, J. C. L., Beschreibung des Nickelglanzes. 383.

Sachen - Register.

Adular, über die Krystallisazion desselben. 475.

Aluminit, Entdeckung desselben bei *Autenil*. 228.

Anthrazit, Bemerkungen über dessen Eigenthümlichkeit 783.

Anthrazit - Gruben zu *Belmont*, Beschreibung der. 228.

Antimonial- und Arsenik - Silber, Entdeckung desselben zu *Andreasberg*. 711.

Arsenikglanz, Zerlegung. 310.

Belemniten, Beobachtungen über. 552.

Beryll, Auffindung desselben. 783.

— Auffindung eines grossen. 552.

Brochantit, Zerlegung. 310.

Bronzit, Zerlegung. 310.

Cycadeoideen, Bemerkungen über dieselben. 614.

Diallag, mineralogisch-chemische Untersuchung einiger Varietäten desselben. 386.

— Zerlegung. 311.

Diluvial - Ablagerung über dem Alpenkalke, Beobachtung der. 147.

Dolomit, im Thale von *Fassa*, Beschreibung desselben. 401.
Domit, Zerlegung. 311.

Eisensinter, weißer, Zerlegung. 314.

Erinit, Beschreibung desselben. 714.

Fahlunit, Zerlegung. 312.

Feldspath, grüingefärbter, Vorkommen desselben in Granit. 375.

Fels-Blöcke im Diluvium Schwedens. 49.

Feuerberge, Erscheinungen derselben. 29.

Gebeine, fossile, von vulkanischen Schlacken umschlossen. 222.

Gediegen-Eisen in der *Atacama*-Wüste aufgefunden. 475.

Geognosie von *Jamaika*. 81.

Gesteine, vulkanische, im *Valle di Fiemme*. 109.

Gold, Gewinnung desselben aus den *Bogoslowschen* Kron-Bergwerken. 934.

Gold-Gruben auf dem Eilande *Aruba*. 610.

Goldsand, Lagerstätte desselben in der *Aar*, *Emme* und *Ilsis*. 602.

Hippuriten, Beschreibung derselben. 376.

Holz, fossiles, Nachrichten über. 305.

Kobalt, arseniksaures, Auffindung desselben unfern *Alston* in den *Blei-Gruben* von *Tyne-Bottom*. 300.

Kobalterz, Entdeckung desselben. 228.

Kohlen, Beschreibung und chemische Zerlegung derselben. 709.

Kohlen-Gebilde, über die Brände in demselben. 363.

Kreide-Formazion in *Dänemark*. 190.

Krystall-Gewölbe, Beschreibung desselben. 149.

Land-Säugethiere, Beschreibung fossiler Reste derselben. 150.

Lepidolith, Zerlegung. 313.

Manganerz, Untersuchung desselben. 628.

Meteorstein, 1827 gefallen bei dem Dorfe *Knasti Knasti*. 229.

Mineral, neues gelbliches (Weissit), Zerlegung. 313.

Nickelglanz, Beschreibung desselben. 383.

Palaeoniscum macropteron, über. 483.

Pektolith, Beschreibung desselben. 712.

Perlstein, Bemerkungen darüber. 221.

Platin und Gold, Untersuchung der Lagerstätte desselben im Ural-Gebirge. 229.

Platin, Untersuchung desselben. 546.

— Zerlegung. 313.

Ryakolith, Untersuchung desselben. 711.

Salzsoolen, Entstehung und chemische Beschaffenheit der. 543.

Steatit, Bemerkungen über denselben. 213.

Steinsalz, Vorkommen desselben an der Küste von *Chili*. 400.

Strahlkies von Almerode, über den. 473.

Thal-Bildung, die, erläutert durch die vulkanischen Gesteine im mittleren *Frankreich*. 854.

Thraulit, Beschreibung desselben. 629.

Trapp-Gesteine, Ursprung derselben. 383.

Tubikoleen, Nachtrag zu den Bemerkungen über die fossilen Reste aus der Familie der. 321.

Wallfisch-Rippe, Auffindung derselben bei *Brighton*. 300.

Wismuth-Blende, Zerlegung. 314.

Orts - Register.

- Aachen*, Erdbeben daselbst. 375.
- Aar*, Lagerstätte des Goldsandcs in der. 602.
- Agnano - See*, Beschreibung desselben. 717.
- Albano*, Erd - Erschütterungen in. 703.
- Almerode*, über den Strahlkies von. 473.
- Alp*, geognostische Verhältnisse der Württembergischen. 797.
- Alpen*, Beiträge zur geognostischen Kenntniss einiger Theile der südlichen. 241.
- Alpen - Kette*, Gebirgs - Verhältnisse am südwestlichen Rande der. 730.
- Alt - Schëmacha*, Erd - Erschütterung daselbst. 386.
- Amerika*, geognostische Nachrichten über die Nordwest-Küste von. 929.
- Andes - Kette von Peru*, Beobachtungen in der. 236.
- Andreasberg*, Entdeckung des Antimonial - und Arsenik - Silbers zu. 711.
- Armenien*, geognostische Beschreibung eines Berges in, in welchem Steinsalz gewonnen wird. 697.
- Arno - Thal in Toskana*, Beschreibung der Knochen - führenden Diluvial - Ablagerung im. 454.
- Aruba*, Gold - Gruben auf dem Eilande. 610.

Atacama-Wüste in Peru, Auffindung von Gediegen-Eisen in der. 475.

Auteuil (unfern *Paris*), Entdeckung des Aluminits bei. 228.

B*ellary*, geognostische Nachrichten über die Gegend von. 705.

Belmont, Beschreibung der Anthrazit-Gruben zu. 228.

Bogoslow, Gold-Gewinnung aus den Kron-Bergwerken von. 934.

Bogota, Bericht über das Erdbeben daselbst. 372.

Boobon, über die große Höhle von. 534.

Borneo, über die Diamant- und Gold-Gruben an der Nordwest-Küste von. 704.

Boulogne-sur-Mer, geognostische Schilderung von. 440.

Brighton, Auffindung einer Wallfisch-Rippe bei. 300.

Bundelcund, *Boghelcund* und den Distrikten von *Sangor* in *Jabalpoor* im mittleren *Indien*, Geognosie von. 469.

Burtscheid, Erdbeben daselbst. 375.

C*hili*, Vorkommen des Steinsalzes an der Küste von. 400.

Colombia, Bericht über das Erdbeben in. 368.

D*änemark*, über die Kreide-Formazion in. 190.

Donegal, mineralogische Wanderungen in der Grafschaft. 909.

Duttweiler, Beschreibung der brennenden Berge bei. 608.

E*mmes*, Lagerstätte des Goldsandcs in der. 602.

England, Uebersicht der bedeutendsten geognostischen Sammlungen in. 477.

Eric-See in Canada, Beschreibung desselben. 603.

Angs de Caronte et de Berre, geognostische Beschaffenheit der Berge im südlichen Theile von. 450.

Angansen, über den Perlstein daselbst. 221.

Assa-Thal, Beschreibung des Dolomits daselbst. 401.

Arrybridge, geognostische Beobachtungen der Gegend von. 700.

Arkstone, Untersuchung der Unterlage des Kreide-Gebirges bei. 369.

Frankreich, Beschreibung des Zentral-Plateaus von. 569.

die Thal-Bildung, erläutert durch die vulkanischen Gesteine im mittleren. 854.

Venua, Erd-Erschütterung. 382.

Flamorganshire, Beschreibung einer figurirten Abänderung von Kohlen aus. 374.

Amünd, Beschreibung der fossilen Reste von Land-Säugethieren von. 150.

Arz, Andeutungen über das Geognostische der Gegend um. 710.

Himalaya-Gebirge, Geognosie der. 452.

Hyderabad, geognostische Beschaffenheit der Gegend von. 436.

Tamaika, Geognosie von. 81.

Sis, Lagerstätte des Goldsandcs in der. 602.

Indien, allgemeine Uebersicht der Geognosie von. 789.

chia, Beschreibung des Erdbebens auf. 611.

ungfrau, Ersteigung derselben. 370.

Kamtschatka, Ausbruch des *Awatscha* auf. 567.

Kiächta, Erdbeben daselbst. 622.

Knasti Knasti, Beschreibung eines daselbst gefallenen Meteorsteines. 229.

Koburg, fragmentarische Bemerkungen über die geognostische Beschaffenheit der Gegend um. 1.

— Nachtrag zur Beschreibung der geognostischen Beschaffenheit der Gegend von. 361.

Kordillera, Erdbeben daselbst. 372.

Kosowsk, Erdbeben daselbst. 622.

Krossenberg bei Traunstein in Baiern, Beschreibung der Versteinerungen vom. 543.

Lima, Erdbeben daselbst. 229.

Madras, geognostische Nachrichten über die Gegend von. 705.

Missauri, Entdeckung von Kobalterzen in. 228.

Münsterthal, Erd-Erschütterung im. 552.

Murcia, Erdbeben daselbst. 546.

Narbonne im Aude-Departement, geognostische Schilderung von. 535.

Neapel, Beschreibung der vulkanischen Gegend von. 645.

Neu-Schottland, mineralogische Verhältnisse von. 223.

New South Wales, Geognosie von. 534.

New-York, Diluvial-Ablagerungen im Staate von. 703.

Niagara-Fluss, geognostische Verhältnisse der Gegend des. 925.

Norfolk, über die organischen Reste des Diluviums von. 713.

— Nachricht von fossilem Holze in. 305.

Ohio-Staat, Geognosie des. 788.

Indien, Beschreibung der Gebirgs-Formationen und deren fossile Ueberbleibsel von. 546.

Palästina, Beiträge zur Geognosie von. 785.

usilipo-Berg, Beschreibung desselben. 717.

acenza, Bemerkungen über. 134.

enza-Eilande, Geognosie der. 161. 324. 415.

opocatepetl, Besteigung desselben. 306.

Rom, Beschreibung eines alten Lava-Stromes in der Gegend um. 637.

ussland, mineralogische Bemerkungen über. 675.

Sachsen, Oryktographie von. 928.

t. Christoph, Geognosie von. 618.

t. Gotthard, Reise nach demselben. 431.

chottland, über die Ablagerung von älteren Konglomeraten an der Nord-Küste von. 395.

Schweden, Erdbeben daselbst. 607.

— Fels-Blöcke im Diluvium daselbst. 49.

Smyrna, Erschütterung des Bodens von. 543.

Salhofen, über die Versteinerungen von. 690.

Stuttgart, Beschreibung der Pflanzen-Versteinerungen in dem Bau-Sandsteine von. 457.

Süderland, Erd-Erschütterung von. 543.

Sussex, Nachricht über die Fossilien von. 395.

Sutherland, Beschreibung des Zusammentreffen von Granit und Sandstein in. 608.

Tahil, Nachrichten über den Platin-führenden Sand von 785.

Tannus, Gebirgsarten - Folge nebst einer geognostischen Skizze vom. 618.

Tioga - Fluss, Beschreibung und chemische Zerlegung der Kohlen aus der Nähe des. 709.

Tivoli, Nachrichten über Granit mit grünem Feldspathe bei. 375.

Tunka, Erd - Erschütterung in der Gegend von. 709.

Tyne Bottom, Auffindung des arseniksauren Kobaltes bei. 300.

Ural, Auffindung eines grossen Beryll am. 552.

Ural - Gebirge, Untersuchung der Lagerstätte von Gold und Platin im. 229.

Valencia, Erdbeben daselbst. 546.

Valle di Fiemme, Beschreibung einiger vulkanischer Gesteine von. 109.

Vesuv, Beschreibung desselben. 579.

— Nachrichten über einige Phänomene des. 787.

— Thätigseyn desselben im Junius 1828. 228.

Yorkshire, über die Gruppen von schieferigen Gesteinen in. 226.

Zentral - Plateau Frankreichs, Betrachtung über das. 344.

I n h a l t

des ersten und zweiten Bandes.

I. Abhandlungen.

- Fragmentarische Bemerkungen über die geognostische Beschaffenheit der Gegend um *Koburg*, von Herrn Geheimen Konferenzrath v. Hoff S. 1.
- Die Erscheinungen der Feuerberge, von Herrn HUMPHRY DAVY S. 29.
- Eis-Blöcke im Diluvium *Schwedens*, von Herrn AL. BRONONIART S. 49.
- Geognosie von *Jamaika*, von Herrn H. T. DE LA BÛCHE S. 81.
- Über einige vulkanische Gesteine im *Valle di Fiemme* von den Herren BERTRAND-GESLIN, TRETENERO und MARASCHINI, dargestellt in einem Briefe an Herrn BREISLAK von Herrn P. MARASCHINI; deutsch bearbeitet von Herrn WEBER S. 109.
- Geognosie der *Ponza*-Eilande, von Herrn POULLET SCROPE S. 161. 324. 415.
- Über die Kreide-Formazion *Dänemarks*, von Herrn Dr. FORCHHAMMER S. 190.
- Beiträge zur geognostischen Kenntniss einiger Theile der südlichen *Alpen*, von Herrn Professor STUDER. S. 241.
- J. 1829. 61

- Nachtrag zu den Bemerkungen über die fossilen Reste
der Familie der Tubikoleen, von Herrn Professor H.
BRONN S. 321
- Das Zentral-Plateau *Frankreichs*, mit besonderer Rücksicht
auf die sekundären Gebilde, welche das Süd-Gebirge
der primitiven Massen überdecken, betrachtet von Herrn
DUFRENOY S. 344. 569
- Ueber den Dolomit im Thale von *Fassa*, von Herrn Dr.
ZEUSCHNER in *Warschau* S. 401
- Uebersicht der bedeutendsten geognostischen Sammlungen
in *England*, aufgestellt von Herrn Dr. DAUBERT
. S. 477.
- Ueber die Fisch-Abdrücke in Eisenstein-Nieren des Mittels
Rheinischen Steinkohlen-Gebirges, und über *Palaeo-*
niscum macropterum, von Herrn Professor H. BRONN
. S. 482.
- Der neueste Ausbruch des *Awatscha* auf *Kamtschatka*, ge-
schildert von Herrn Dr. H. MERTENS S. 557
- Ueber den Vesuv S. 579
- Ueber einen Strom alter Lava in der Gegend um *Rom* an-
gefunden, von Herrn Professor CARPI S. 637.
- Die vulkanische Umgegend von *Neapel*, von Herrn G. POE-
LET SCROPE S. 645.
- Flüchtige mineralogische Bemerkungen auf Reisen durch
Russland S. 675.
- Der *Pausilipo*-Berg und der *Agnano*-See, von Herrn J.
D. FORBES S. 717.
- Ueber die Gebirgs-Verhältnisse am südöstlichen Rande der
Alpen-Kette, von Herrn Professor STUDER S. 730.

- ber die geognostischen Verhältnisse der Württembergischen Alp, besonders in Beziehung auf die in denselben vorkommenden Trapp- und Bohnerz-Formationen, von Herrn Bergrath Dr. HEHL . . . S. 797.
- ber die Beschäftigungen der Russisch-Kaiserlichen mineralogischen Gesellschaft in St. Petersburg. Ein Vortrag, gehalten in der Versammlung Deutscher Naturforscher und Aerzte zu Heidelberg am 22. September 1829, von Herrn G. A. PORR, Kaiserlich-Russischem Oberst und erstem Sekretär der Gesellschaft. S. 814.
- ber den Granatoid, ein noch unbeschriebenes grünes Kiesel-Fossil aus dem Ziller-Thale in Tyrol, von Herrn S. J. ST. BECKMANN in Göttingen. S. 827.
- ber eine Formation meerischer Ablagerungen neueren Ursprunges als die terziären Gebilde des Seine-Beckens, mit vorangeschickten Bemerkungen über das Gleichzeitige terziärer Becken, von Herrn J. DESNOYERS. S. 830.
- ie Thal-Bildung, erläutert durch die vulkanischen Gesteine im mittleren Frankreich, von Herrn C. LYELL und R. J. MURCHISON . . . S. 854.
- Mineralogische Wanderungen in der Grafschaft Donegal (Irland), von Herrn CH. L. GIESECKE; nach dem Englischen von Herrn H. v. M. . . S. 909.

II. Auszüge aus Briefen.

- Herr Graf v. MÜNSTER. Hr. v. HOFF . . . S. 65.
- Herr STUDER. Hr. LILL v. LILIENBACH. Hr. HUGI. Hr. v. MEYER . . . S. 134 bis 152.
- Herr CAJETAN SENONER. Hr. BERTRAND DE DOUE. S. 212.
- Herr HERM. v. MEYER . . . S. 280.

Herr v. Hoff	S. 361.
Herr LARDY. Hr. HARTMANN. Hr. STUDER .	S. 431.
Herr KLIPSTEIN. Hr. A. BOUÉ	S. 495 bis 533.
Herr BERZELIUS. Hr. BAVERSACHS	S. 599.
Herr HARTMANN. Hr. KLIPSTEIN. Hr. v. MEYER.	S. 679.
Herr A. BOUÉ	S. 779.

III. Miscellen.

- Mineralogische Verhältnisse von *Neu-Schottland*. Gruppen von schieferigen Gesteinen in *Yorkshire*, zwischen den Flüssen *Lune* und *Wharfe*. Anthrazit-Gruben zu *Belmont* in *Pensylvanien*. Kobalterze. Ausbruch des *Vesuv*. Zerlegung eines Minerals, welches im *Serpentine* in *Nord-Amerika* vorkommt. *Aluminit* im plastischen Thone zu *Auteuil* unfern *Paris*. Meteorstein bei *Knasti Knasti* gefallen. Erdbeben zu *Lima*. Untersuchungen über die Lagerstätten von Gold und Platin im *Ural-Gebirge*. Beobachtungen in der *Andes-Kette* von *Peru* . . . S. 223 bis 239.
- Geognostische Betrachtungen über das Vorhandenseyn der fossilen Reste von Wirbelthieren in den verschiedenen Fels-Schichten. Wallfisch-Rippe im *Diluvium* bei *Brighton* gefunden. Arseniksaures Kobalt. Spuren thierischer Fußstritte im Sandsteine. Fossiles Holz, welches an der Küste von *Norfolk* gefunden worden. Besteigung des *Popocatepetl* . . . S. 241 bis 309.
- Brände in Kohlen-Gebilden. Erdbeben in *Colombia*. Untersuchung der Unterlage des Kreide-Gebirges unfern *Folkstone*. Ersteigung der Jungfrau, des berühmtesten aller Gletscher-Stöcke im *Bernischen Oberlande*. Erd-

beben zu *Bogota*. Figurirte Abänderung von Kohlen aus *Glamorganshire*. Erdbeben zu *Achen* und *Burtscheid*. Granit mit grün gefärbtem Feldspathe unfern *Tivoli* gefunden. Hippuriten. Erd-Erschütterungen zu *Genua*. Erdbeben in den *Niederlanden* und in mehreren *Französischen Grenz-Städten*. Nickelglanz. Ursprung der Trapp-Gesteine. Mineralogisch-chemische Untersuchung einiger Varietäten des Diallags. Erschütterungen der Erde zu *Alt-Schemacha* in *Schirwan*. Erdbeben im Königreiche der *Niederlande* und in den Königl. Preuss. Rhein. Westphäl. Provinzen. Verhältnisse zwischen den Gebirgs-Bildungen im südwestlichen und im nordwestlichen *Deutschland*. Neue Familie fossiler Pflanzen. Fossilien der Grafschaft *Sussex*. Ablagerungen von älteren Konglomeraten und andern Sekundär-Gebilden an der Nordküste von *Schottland*. Vorkommen des Steinsalzes an der Küste von *Chili*. Schilderung der Nord-Deutschen Ebenen. Untersuchung zweier neu entdeckten Mineralkörper von *Culebras* in *Mexiko* S. 363 bis 400.

Geognostische Beschaffenheit der Gegend um *Hyderabad*. Flüssigkeiten in krystallisirten Mineralien enthalten. Schilderung der Umgebungen von *Boulogne-sur-Mer*. Geognostische Beschaffenheit der Berge im südlichen Theile der *Etangs de Carronte de Berre* im Departement der *Bouches-du-Rhône*. Geognosie des *Himalaya*-Gebirges. Knochen-führende Diluvial-Ablagerungen im oberen *Arno*-Thale in *Toskana*. Pflanzen-Versteinerungen, welche in dem Bau-Sandsteine von *Stuttgart* vorkommen, und fossile Reptilien, welche

- in *Württemberg* aufgefunden worden sind. Geognosie von *Bundelcund*, *Boghelcund* und die Distrikte von *Sangor* und *Jabalpoor* in mittleren *Indien*. Strahlkristall von *Groß-Almerode* in *Hessen*, seiner Krystallform nach, zum regulären Systeme gehörig. Färbung des Wasser, namentlich jener des Weltmeeres. Masse von Gediengen-Eisen, in der *Atacama-Wüste* in *Peru* aufgefunden. Krystallisazion des Adulars. S. 436 bis 475.
- Große Höhle von *Boobon* in dem *Cossyah-Gebirge*. Geognosie von *New South Wales*. Geognostische Beschaffenheit des Beckens und der Gegend von *Narbonne* im *Aude-Departement*. Entstehung und chemische Beschaffenheit der Salzsoolen. Erschütterungen des Bodens zu *Smyrna*. Erd-Erschütterung in *Süderland*. Versteinerungen aus dem feinkörnigen Thon-Eisensteine und dem grünen Sande am *Kressenberge* in *Baiern*. Untersuchungen des Platins vom *Ural*. Eigenschwere der Körper, als mineralogisches Merkmal betrachtet. Erdbeben in *Murcia* und *Valencia*. Gebirgs-Formationen und deren fossile Ueberbleibsel in *Ostindien*. Beryll. Erd-Erschütterung im *Münsterthale* in *Baden*. Beobachtungen über die Belemniten S. 534 bis 556.
- Beobachtungen über die Lagerstätten des Goldsandcs in der *Aar*, an der *Emme* und an der *Ilser*. Beschreibung des *Erie-Sees* in *Canada*. Erdbeben in *Schweden*. Beschreibung der Berge um *Biana* in der Ostindischen Provinz *Agra*. Brennender Berg von *Duttweiler*. Zusammentreffen von Granit und Sandstein in *Sutherland*. Gold-Gruben auf dem Eilande *Aruba*. Erdbeben auf

dem Eilande *Ischia*. *Cycadoideen*. Gebirgsarten-Folge, nebst einer geognostischen Skizze vom *Taunus*. Geognosie des Eilandes *St. Christoph*. Erdbeben zu *Kiächta* und *Troitz Kosawsk* im Gouvernement *Irkutsk*. Zeichnungs - Methode für triklinometrische Krystalle. Uebersicht der bis jezt in den Kohlen - Gruben des Kantons *Zürich* aufgefundenen fossilen Säugethier-Reste. Ueberbleibsel von Elephanten, neuerdings entdeckt an der Amerikanischen Küste in der *Behrings*-Straße. Manganerze mineralogisch und chemisch untersucht und beschrieben. *Thraulit*, eine neue Mineral - Spezies . . . S. 602 bis 629.

Beschreibungen und Abbildungen der Petrefakten des Museums der Königl. Preuss. Rhein - Universität zu *Bonn* und der *HÖNINGHAUS*'schen zu *Krefeld*. Geognostische Beschreibung eines Berges in der Provinz *Armenien*, in welchem Steinsalz gewonnen wird. Geognostische Beschaffenheit der Gegend am *Alabama*-Flusse. Erläuterungen zu einer geognostischen Durchschnitte-Zeichnung durch den *Jura* von *Basel* bis *Arwangen*. Geognostische Beobachtungen über die Gegend um *Ferrybridge*. Erdbeben in der Gegend um *Albano*. Diluvial - Ablagerungen im Staate von *New - York* u. a. a. O. Diamant - und Gold - Gruben an der Nordwest - Küste von *Borneo*. Geognostische Nachrichten über die Gegend zwischen *Madras* und *Bellary*. Erd - Erschütterung im *Irkuzkischen* Gouvernement. Beschreibung und chemische Analyse der neuerdings in der Nähe des *Tioga*-Flusses in *Pensylvanien* entdeckten Kohlen. Andeutungen über das Geognostische der Gegend um

- Grätz. Ryakolith. Antimonial- und Arsenik-Silber. Pektolith. Organische Reste des Diluviums in Norfolk. Neue Mineral-Spezies mit dem Namen Erinit. Zerlegung eines theobaldigen Minerals. S. 692 bis 711
- Auffindung eines Berylls. Eigenthümlichkeiten der Anthonit in Europa und Amerika. Geognosie von Palästina. Platin-führender Sand von Tahiti. Nachrichten über einige Phänomene des Vesuv. Bemerkungen über die Geognosie von mehreren Theilen des Ohio-Staats. Allgemeine Uebersicht der Geognosie von Indien. S. 783 bis 791
- Geognostische Verhältnisse der Gegend des Niagara-Falles. Steinregen bei Puerto de Santa Maria gefallene Oryktographie von Sachsen. Geognostische Nachrichten der Nordwest-Küste von Amerika. Entdeckung bedeutender Gold-Lager in den Bogoslawischen Kron-Bergwerken S. 924 bis 931

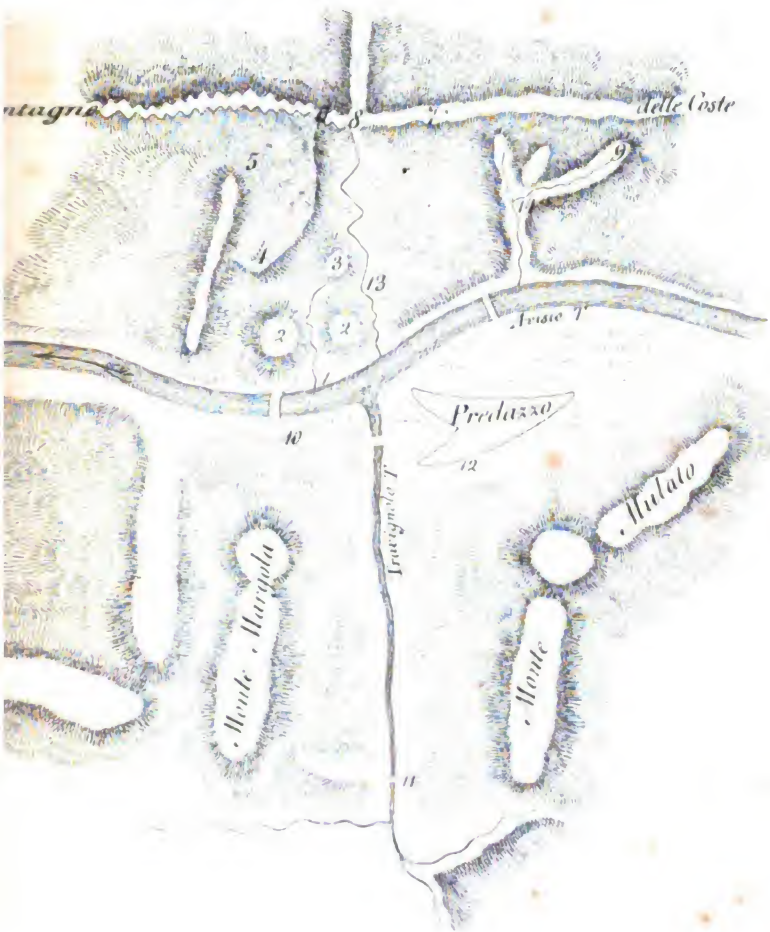
Neuere Analysen mineralischer Körper

- Arsenikglanz. Brochantit. Bronzit. Diallag. Domit. Weißer Eisensinter. Fahlunit. Lepidolith (Lithion Glimmer). Neues gelbliches Mineral (Weißit). Platin. Wismuthblende S. 309 bis 314
- Verzeichniß der im Heidelberger Mineralien-Komptoir vorgehandelnen Konchylien-, Pflanzenthier- und andern Versteinerungen S. 73
- Verzeichniß der vom Heidelberger Mineralien-Komptoir herausgegebenen geognostisch-petrographischen Sammlungen. IV. Lieferung S. 153
- V. Lieferung S. 630
- Mineralien-Handel S. 240. 315. 476
- Mineralogisch-literarische Anzeigen. S. 159. 320. 476. 636. 716. 790.
- Namen-Register S. 934
- Sachen-Register S. 941
- Orts-Register S. 947

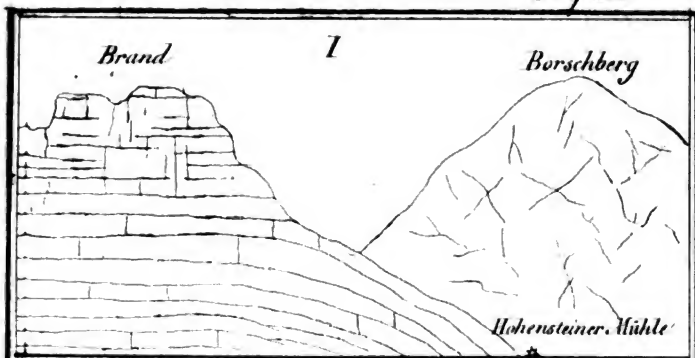
Taf. II.

Umgegend von Predazzo.

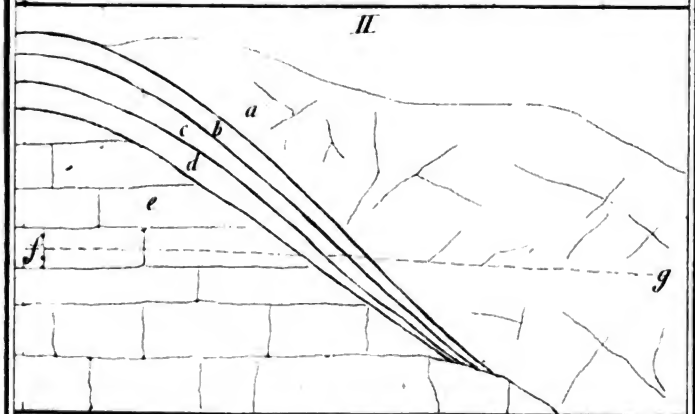
Umgegend von Predazzo.



Taf. III.



*Durchschnitt des Thalgehanges auf der rechten Seite
der Selenz zunächst der Hohensteiner Mühle.*



Durchschnitt westlich von Hohenstein.

*Der unter der punctirten Linie f, g, befindliche Gebirgsthail des
Profils II ist idealisirt.*

ARIES · STANFORD UNIVERSITY LIBRARIES
0
FORD UNIVERSITY LIBRARIES · STANFORD
TANFORD UNIVERSITY LIBRARIES · STANFORD
UNIVERSITY LIBRARIES · STANFORD UNIVERSITY
BRARIES · STANFORD UNIVERSITY LIBRARIES
RSITY LIBRARIES · STANFORD UNIVERSITY
ARIES · STANFORD UNIVERSITY LIBRARIES
FORD UNIVERSITY LIBRARIES · STANFORD
TANFORD UNIVERSITY LIBRARIES · STANFORD
UNIVERSITY LIBRARIES · STANFORD UNIVERSITY
RSITY

ANFORD UNIVERSITY LIBRARIES . STANFORD

VERSITY LIBRARIES . STANFORD UNIVERSITY

RD UNIVERSITY LIBRARIES . STANFORD

ITY LIBRARIES . STANFORD UNIVERSITY

S .

RARIE

TANFO

IVERS

RD U

ITY

STANFORD UNIVERSITY LIBRARY
Stanford, California

DO NOT REMOVE

FOR USE IN LIBRARY BUILDING ONLY

RIES . STANFORD UNIVERSITY LIBRARIES

0

FORD UNIVERSITY LIBRARIES . STANFORD

TANFORD UNIVERSITY LIBRARIES . STANF

UNIVERSITY LIBRARIES . STANFORD UNIVE

LIBRARIES . STANFORD UNIVERSITY LIBRA

RSITY LIBRARIES . STANFORD UNIVERSITY

RIES . STANFORD UNIVERSITY LIBRARIES

NFORD UNIVERSITY LIBRARIES . STANFORD

TANFORD UNIVERSITY LIBRARIES . STANF

UNIVERSITY LIBRARIES . STANFORD UNIVER
ERSON

ANFORD UNIVERSITY LIBRARIES · STANFORD

VERSITY LIBRARIES · STANFORD UNIVERSITY

RD UNIVERSITY LIBRARIES · STANFORD

ITY LIBRARY

STANFORD UNIVERSITY LIBRARY
Stanford, California

S ·

RARIE

TANFO

VERS

RD L

ITY

DO NOT REMOVE

FOR USE IN LIBRARY BUILDING ONLY

